Aus der Urzeit

Karl Alfred von Zittel

Digitized by Google

No. 2.

Library of the Museum

of

COMPARATIVE ZOOLOGY,

AT HARVARD COLLEGE, CAMBRIDGE, MASS.

PRESENTED BY THE AUTHOR.

No. 2.

Digitized by Google

Aus der Urzeit.

Bilder aus der Schöpfungsgeschichte

von

Prof. Dr. Karl A. Zittel
in München.

Mit 174 Holzschnitten.

München.
Rudolph Oldenbourg.
1872.

Digitized by Google

Digitized by Google

Naturkräfte.

VIII.

Digitized by Google

Digitized by Google

Aus der Urzeit.

Bilder aus der Schöpfungsgeschichte

von

Prof. Dr. Karl A. Zittel
in München.

Mit 78 Holzschnitten.

Erste Hälfte.

München.
Rudolph Oldenbourg.
1871.

Digitized by Google

Digitized by Google

Aus der Urzeit.

Bilder aus der Schöpfungsgeschichte

von

Prof. Dr. Karl A. Zittel
in München.

Mit 96 Holzschnitten.

Zweite Hälfte.

München.
Rudolph Oldenbourg.
1872.

Digitized by Google

Digitized by Google

Vorwort.

Mit der großen Zahl von Gebildeten, welche sich für Naturwissenschaften interessiren, in unmittelbare Beziehung zu treten und ihnen die Erfahrungen einzelner Wissenszweige in verständlicher Form zugänglich zu machen, gilt heute für eine der würdigsten und lohnendsten Aufgaben des Fachgelehrten.

Die populär-wissenschaftliche Literatur hat allmälig einen so bedeutenden Einfluß auf die ganze geistige Entwickelung der Völker erlangt, daß ihr die sorgfältigste Pflege gebührt. Es ist für jede Wissenschaft von höchstem Interesse, ob sie von der Gunst des Publikums getragen aufblüht und erstarkt, oder ob sie nur im engen Kreise der Specialisten ein fast unbeachtetes Dasein fristet. Es ist aber auch nicht im mindesten gleichgültig, ob falsche oder halbrichtige Begriffe und Thatsachen durch Unberufene verbreitet werden und das Urtheil der Laien verwirren. Mit sichtender Hand das sicher Erwiesene vom Zweifelhaften oder Falschen, das Wesentliche vom Unerheblichen zu scheiden, vermag nur derjenige, welcher durch eigene

Forſchung beſtimmte Stellung zu allen wichtigeren Fragen in ſeinem ſpeciellen Wiſſensgebiete zu nehmen im Stande iſt.

Erdgeſchichte und Schöpfungsgeſchichte waren von jeher Lieblingskinder der Gebildeten; für ſie liegt daher auch eine verhältnißmäßig reiche und zum Theil ganz treffliche populäre Literatur vor. Es könnte faſt anmaßlich erſcheinen, den Werken von Burmeiſter, Cotta, Fraas, Heer u. A. ein neues zur Seite zu ſtellen; allein ſelbſt ein flüchtiger Blick in den Inhalt des vorliegenden Büchleins wird hinlänglich erhellen, daß hier nicht genau das gleiche Ziel wie in den genannten angeſtrebt wird. Während ſich jene entweder in der ſtrengeren Form eines immerhin noch allgemein verſtändlichen Lehrbuchs halten oder hauptſächlich die Geſchichte der Erde ins Auge faſſen, ſich alſo vorwiegend auf geologiſchem Boden bewegen, hat ſich der Verfaſſer in der „Urzeit“ die Aufgabe geſtellt, in erſter Linie die Schöpfungsgeſchichte der Lebewelt zu beleuchten und nur ſoviel aus der Geologie herbeizuziehen, als zum Verſtändniß der hiſtoriſchen Entwickelung unumgänglich erforderlich erſchien. Es ſind die neueſten paläontologiſchen Forſchungen überall berückſichtigt, doch wurde aus dem reichen Stoffe nur das Wiſſenswertheſte oder für Fragen von größerer Tragweite Bedeutungsvolle ausgeſchieden und ſodann, anſchließend an die großen Zeitalter der Erde, in mehrere Gruppen zerlegt. Dies mag die Bezeichnung „Bilder“ auf dem Titelblatte rechtfertigen.

Das Büchlein beanſprucht populär zu ſein, d. h. verſtändlich für Jedermann, der die Kenntniſſe des Ge-

bildeten und einiges Intereſſe für Naturgeſchichte hinzubringt. Zur Unterhaltung oder Ausfüllung müßiger Stunden iſt es nicht beſtimmt; es will belehren, ſeine Lectüre erfordert darum Ernſt und Aufmerkſamkeit. Sollten ſich gewiſſe Abſchnitte trocken und wenig anziehend erweiſen, ſo darf der ſpröde Stoff den Autor vielleicht einigermaßen entſchuldigen.

Die verſpätete Ausgabe der zweiten Hälfte fällt nur theilweiſe dem Verfaſſer zur Laſt. Bei der durchwegs neuen Herſtellung der mit beſonderer Sorgfalt ausgewählten zahlreichen Holzſchnitte ſtellten ſich unvorhergeſehene Hinderniſſe ein. Die Ausführung der bildlichen Darſtellungen dürfte indeß ſowohl den betheiligten Künſtlern als dem Herrn Verleger zur Ehre gereichen und die Verzögerung entſchuldigen.

München, im Juni 1872.

Dr. K. A. Zittel.

Inhalt.

		Seite
Vorwort	. . . . .	V—VII
I.	Entstehung, frühester Zustand und Zukunft der Erde	1— 18
II.	Geologische Veränderungen der Gegenwart. Zerstörende und aufbauende Thätigkeit des Wassers. Erhaltung und geologische Wirksamkeit der Organismen	19— 48
III.	Geschichtete und massige Gesteine. Versteinerungen. Regelmäßige Anordnung der Sedimentärgebilde. Methode der Classification. Formationslehre	47— 69
IV.	Erstes (archolithisches) Zeitalter. Das Urgebirge.	
	1. Mächtigkeit und Anordnung des Urgebirges. Gneiß- und Urschiefer-Formation. Zusammensetzung und Entstehung des Urgebirges. Metamorphismus. Eozoon	70— 93
	2. Edelsteine. Besondere Lagerstätten und Erzgänge	94—114
V.	Zweites (paläolithisches) Zeitalter.	
	1. Allgemeiner Charakter, Gliederung und Verbreitung	115—135

Seite

2. Die Thierwelt des paläolithiſchen Zeitalters . . . . . 136—229
Die Trilobiten 139
Meroſtomata 151
Die Strahlthiere 154
Die Weichthiere 190
Die Wirbelthiere 211
3. Pflanzen und Steinkohlen . . . . 230—265

VI. Drittes (meſolithiſches) Zeitalter.
1. Allgemeiner Charakter, Gliederung und Verbreitung . . . . . 266—304
a. Die Trias-Formation 268
b. Die Jura-Formation 279
c. Die Kreide-Formation 294
2. Die Alpen im mittleren Zeitalter . . 305—318
3. Pflanzen und Thiere im meſolithiſchen Zeitalter . . . . . 319—419
a. Die Flora 319
b. Die Meeresthiere 324
Seeſchwämme 328
Korallen und ſonſtige Strahlthiere . 332
Die Weichthiere 346
Wirbelthiere 369
c. Land- und Süßwaſſer-Thiere . . 393

VII. Viertes (känolithiſches) Zeitalter.
1. Allgemeiner Charakter und Gliederung 420
a. Die Tertiärformation . . . . . 426—488
I. Die ältere oder eogene Tertiärzeit 426
II. Die jüngere oder neogene Tertiärzeit 450

Seite

b. Die Diluvialformation . . . . 489—555
I. Zuſammenſetzung und Entſtehung der Diluvialgebilde . . 489
II. Die Eiszeit 500
III. Der foſſile Menſch 516
IV. Das Diluvium in Amerika und Auſtralien . . . . . .

VIII. Schlußbetrachtungen.
1. Die Geſetze der fortſchreitenden Vervollkommnung und Annäherung an die Gegenwart. Lebensdauer der Organismen 556
2. Ideen über Schöpfungsgeſchichte . . 578—596

Digitized by Google

Willst Du in's Unendliche schreiten,
Geh nur im Endlichen nach allen Seiten.
(Goethe.)

I.

Entstehung, früheſter Zuſtand und Zukunft der Erde.

Ueber Entſtehung und früheſte Entwickelung der Erde fehlt jede naturhiſtoriſche Ueberlieferung. Aber wer hätte nicht oftmals gewünſcht, den Schleier der Vergangenheit zu lüften; wer hätte ſich nicht hundertmal gefragt, wie der uns beherbergende und ernährende Weltkörper entſtanden, in welchen Beziehungen zum Weltall er ſtehe, welche Veränderungen er ſeit ſeinem Daſein erlitten?

Die zahlloſen, zum Theil hochpoetiſchen Schöpfungsgeſchichten der verſchiedenen Religionen ſind ebenſoviele Verſuche zur Löſung dieſer Frage, deren Beantwortung, ſofern eine ſolche überhaupt möglich iſt, gewiß nur der Naturforſchung zukommen kann. Leider ſteht jedoch gerade die Geologie, jene Wiſſenſchaft, welche ſich vorzugsweiſe mit der Entſtehung und Entwickelung der Erde beſchäftigt, ziemlich hülflos da, wenn es ſich um Ermittlung

der ersten Zustände unseres Weltkörpers handelt. Die Buchstaben, aus denen sie ihre Geschichte zusammenstellt, werden undeutlicher und räthselhafter, je weiter wir in die Vergangenheit zurückschreiten, sie verwischen sich schließlich vollständig, so daß Hypothesen an Stelle der sichern Beobachtung treten müssen. Je einfacher solche Hypothesen die Erscheinungen erklären, je höher sich die Zahl und das Gewicht der Thatsachen beläuft, auf welche sie ihre Schlüsse stützen, desto mehr gewinnen sie an Wahrscheinlichkeit.

Wenn in Folgendem eine kurze Darstellung derjenigen Hypothesen über die Entstehung der Erde versucht wird, welche sich unter den Naturforschern am meisten der Anerkennung erfreuen, so muß stets berücksichtigt werden, daß es sich hier nicht um die Darlegung unzweifelhafter Thatsachen, sondern nur wahrscheinlicher Annahmen handelt.

Die Erde ist ein winziger Punkt im Weltensystem, ein abgelöster Theil des nächstgelegenen, selbstleuchtenden Weltkörpers, der Sonne. Ein Blick zum gestirnten Himmel zeigt uns aber in den Fixsternen unzählige, ähnliche Körper, von denen viele gleichfalls, wie die Sonne von Planeten und Trabanten umgeben sein und ähnliche Systeme bilden mögen, wie unser Sonnensystem.

Alle diese Körper des Weltalls bewegen sich nach bestimmten, gleichartigen Gesetzen, alle besitzen kugelförmige Gestalt und alle bestehen höchst wahrscheinlich im Großen und Ganzen aus den nämlichen Stoffen.

Ueber die eigentliche Natur und Zusammensetzung dieser entlegenen, leuchtenden Körper fehlte freilich bis vor Kurzem jede bestimmte Kenntniß. Erst

die geniale Entdeckung der Spektral-Analyse gewährte die Möglichkeit den Sonnenstrahl chemisch zu zerlegen, das Licht der Sterne im Spektroscop aufzufangen und auf seine Zusammensetzung zu prüfen.

Da übrigens nur dampfförmige Stoffe Linien im Spektrum verursachen und die meisten Elemente erst bei sehr hoher Temperatur in gasförmigen Zustand übergehen, so sind nur solche Weltkörper der direkten Untersuchung zugänglich, welche von einer glühenden Atmosphäre umgeben werden. Zur Ueberführung eines festen oder flüssigen Körpers in den dampfförmigen sind aber je nach der Natur desselben sehr verschiedene Wärmemengen erforderlich: während z. B. Schwefel schon bei 400° C. verdampft, bedarf man zur Verflüchtigung des Eisens, Silbers, Platins und anderer Metalle ungeheurer Hitzgrade.

Indem nun die Spektral-Analyse wenigstens die gasförmigen Stoffe der Himmelskörper erkennen läßt, gibt sie uns gleichzeitig Aufschluß über deren Zusammensetzung und Temperatur.

Die ersten Beobachtungen mit dem Spektroskop wurden natürlich an der Sonne angestellt und führten zum Resultat, daß dieser leuchtende Centralkörper unseres Weltsystems eine weißglühende Atmosphäre besitzt, in welcher Natrium, Eisen, Calcium, Baryum, Magnesium Mangan, Chrom, Wasserstoff, Kupfer u. a. nachgewiesen werden konnten.

Auch die Fixsterne sind Quellen eines eigenen, selbständigen Lichtes; ihre Spektra zeigen gleichfalls dunkle Linien und beweisen somit das Vorhandensein glühender,

gasförmiger Stoffe. Die Strahlen von mehr als 600 Sternen wurden von den Astronomen Secchi, Huggins und Miller untersucht und haben vorzüglich Wasserstoff, Natrium, Magnesium, Eisen, Calcium, Antimon, Quecksilber und Wismuth erkennen lassen; gewisse dunkle Linien in einzelnen Sternspektren scheinen nicht mit bekannten irdischen Stoffen zusammenzufallen und deuten vielleicht auf das Vorhandensein von Urstoffen hin, die auf der Erde fehlen.

Höchst wichtig ist die Thatsache, daß die Spektren der verschiedenen Sterne keineswegs übereinstimmen, sondern daß fast jeder einzelne Stern seine besondern Linien und somit seine individuelle Gruppirung der dampfförmigen Elemente und seine eigenthümliche Temperatur besitzt. Soweit sich die Sache bis jetzt übersehen läßt, gibt es 4 Hauptgruppen von Sternen, die sich meist schon an ihrem Glanz und ihrer Farbe erkennen lassen. Die der ersten Gruppen strahlen wie der Sirius in weißem Licht und scheinen in ihrer Photosphäre vorzugsweise glühenden Wasserstoff zu enthalten, während dieses Element in den rothen Sternen der vierten Gruppe wahrscheinlich gänzlich fehlt.

Bekanntlich haben mehrere Sterne in verhältnißmäßig kurzer Zeit Farbe und somit vermuthlich auch ihre Spektra und ihre Temperatur geändert; so strahlten z. B. die Doppelsterne γ im Löwen im Jahr 1780 noch weißes Licht aus, während jetzt der eine goldgelb, der andere roth erscheint; ja es gibt sogar Sterne, deren Licht mehr und mehr abnimmt und schließlich bis zur völligen Unsichtbarkeit herabsinkt. Sehr wahrschein-

lich existiren zahllose derartiger abgekühlter Fixsterne im Weltenraum.

Zu diesen erlöschenden und absterbenden Sternen gehören wohl auch die sogenannten „neuen oder temporären Sterne", die plötzlich am Himmel aufflammen, dann aber in mehr oder weniger langer Zeit wieder verschwinden. Das berühmteste Beispiel dieser Art ist der von Tycho de Brahe (1572) entdeckte hellleuchtende Stern in der Kassiope, dessen Glanz schon nach 7 Monaten gänzlich erloschen war. Ein neuer Fall dieser Art wurde im Mai 1866 beobachtet. Wahrscheinlich rührt das plötzliche Auftauchen solcher Sterne davon her, daß die feste Kruste eines abgekühlten Weltkörpers von der eingeschlossenen glühenden Masse im Innern durchbrochen wurde, und so dem Stern wenigstens für einige Zeit wieder neuen Glanz verleihen konnte. Die sogenannten „neuen" Sterne wären demnach eher recht alte, im Erlöschen begriffene zu nennen.

Wenn uns also die Spektral-Analyse den Beweis liefert, daß sich alle selbstleuchtenden Himmelskörper in glühendem Zustand befinden, so zeigt sie mit nicht geringerer Sicherheit und in Uebereinstimmung mit andern astronomischen Beobachtungen, daß die Planeten und Trabanten unseres Sonnensystems kein eigenes Licht ausstrahlen, sondern nur das von der Sonne erhaltene zurückwerfen und somit wie die Erde bereits völlig abgekühlt sind. Wasserdampf-Atmosphären sind bei mehrern Planeten seit langem nachgewiesen und am Mars sieht man die Pole in regelmäßigen Perioden weiß gefärbt, also wahrscheinlich von Schnee bedeckt.

Vergleicht man die winzige Größe der Planeten ſammt ihren Trabanten mit der der Sonne, ſo wäre es höchſt verwunderlich, wenn dieſelben bei ihrer Bewegung im kalten Weltenraum ihre urſprüngliche glühende Temperatur bewahrt hätten, und will man für die Planeten keine ſelbſteigene, ganz abſonderliche Entſtehungsweiſe annehmen, wozu kein vernünftiger Grund vorliegt, ſo führt uns die Betrachtung der Weltkörper zum Schluß, daß die Planeten, und ſomit auch unſere Erde urſprünglich in glühendem, zum Theil dampfförmigen Zuſtand ſich befanden.

Jeder gasförmige Körper geht bei ſeiner Abkühlung, ehe er vollſtändig erſtarrt in den flüſſigen Aggregatzuſtand über und da ſich unſere Erde gegenwärtig wenigſtens oberflächlich vollkommen abgekühlt zeigt, ſo erhellt aus dem genannten phyſikaliſchen Geſetz, daß ſie vor ihrer Erſtarrung flüſſig geweſen ſein muß.

Für den einſtigen flüſſigen Zuſtand der Erde liefert aber ihre Kugelgeſtalt einen ſo unumſtößlichen Beweis, daß jetzt kaum ein Naturforſcher an dieſer Thatſache zweifeln wird. Alle Flüſſigkeiten, deren freie Geſtaltung durch keine äußern Widerſtände gehemmt iſt, ſuchen ſich zu ſphäriſchen Tropfen zuſammenzuballen. Gießt man z. B. Oel in eine Miſchung von Weingeiſt und Waſſer, deren ſpecifiſches Gewicht genau dem des Oeles entſpricht, ſo vereinigt ſich das letztere zu einem kugeligen Tropfen; verſucht man alsdann dieſer Kugel eine rotirende Bewegung um eine Axe zu geben, ſo platten ſich in Folge der Centrifugalkraft die Pole an den beiden

Axen ab und es entſteht ein ſogenanntes Rotationsſphäroid.

Genau dieſelbe Geſtalt beſitzt auch die Erde. Bei der raſchen Umdrehung des urſprünglich flüſſigen Körpers wurden die beweglichen Theilchen nach dem Aequator getrieben und erzeugten dadurch die Geſtalt des Sphäroides, welche auch nach der Erſtarrung erhalten blieb. Freilich iſt dieſe Abplattung ſo gering (ſie beträgt etwa $^1/_{305}$ des Durchmeſſers), daß ſie ſelbſt bei ſehr großen künſtlichen Globen nicht in Betracht kommt.

Wenn ſomit der einſtige flüßige Zuſtand der Erde nicht in Frage geſtellt werden kann, ſo gibt es auch für ihre ehemalige glühende Temperatur zahlreiche Beweiſe. Obwohl gegenwärtig die Erdoberfläche vollſtändig abgekühlt erſcheint, und das Innere unſeres Planeten der unmittelbaren Wahrnehmung unerreichbar iſt, ſo liefern uns doch die Beobachtungen in Bergwerken, arteſiſchen Brunnen, heißen Quellen und Vulkanen Aufſchlüſſe über den noch im Erdinnern verſchloſſenen ungeheueren Wärmeſchatz.

Es läßt ſich nicht läugnen, daß die Bodentemperatur je nach der geographiſchen Lage bis zu einer Tiefe von 60—80 Fuß lediglich von der Sonne regulirt wird und daß unmittelbar unter der Oberfläche von einem erwärmenden Einfluß des Erdinnern nicht die Rede ſein kann. Dringt man aber mittelſt bergmänniſcher Arbeiten oder durch Bohrungen tiefer ein, ſo ergibt ſich, daß unter jener Schicht, in welcher ſich eingenommene und ausgeſtrahlte Sonnenwärme das Gleichgewicht halten und wo deßhalb das ganze Jahr hindurch eine gleichmäßige, der

mittleren Temperatur des betreffenden Ortes entſprechende Temperatur herrſcht, eine regelmäßige Wärmezunahme nach der Tiefe ſtattfindet, die für 100 Fuß ungefähr 1° C. beträgt.

Die direkten Beobachtungen reichen jedoch nur bis zu einer Tiefe von etwas mehr als 2000 Fuß und es läßt ſich ſomit nicht mit Sicherheit behaupten, ob die Temperaturzunahme bis zum Mittelpunkt der Erde nach demſelben Geſetz ſtattfindet, oder ob ſie in größerer Tiefe wieder abnimmt. Man darf deßhalb auch den Berechnungen über die noch jetzt im Erdinnern herrſchenden Hitzegrade, ſowie über die Dicke der erſtarrten Kruſte nur geringes Gewicht beilegen.

Glücklicherweiſe beſitzen wir aber in den heißen Quellen und an Vulkanen Sendboten, welche an zahlloſen Punkten der Erdoberfläche von der ungeheuern Hitze in der Tiefe erzählen. Die dem Schooße der Erde entſteigenden Lavaſtröme ſind feuerflüſſiges Geſtein von 1500—2000° Wärme, ſie laſſen nach ihrem Erkalten keinen fundamentalen Unterſchied mit vielen die Erdoberfläche zuſammenſetzenden Gebirgsarten erkennen und geſtatten wenigſtens die Vermuthung, daß ſich auch jene einſtens in ähnlichem ſchmelzflüſſigem Zuſtand befanden.

Durch die Vulkane wird die Exiſtenz eines feurig flüßigen Erdinnern zur Gewißheit erhoben und die Annahme, daß unſer Planet wie alle übrigen Weltkörper nach dem dampfförmigen in den feurig flüſſigen Zuſtand überging, wird nicht allein durch die Geſtalt, ſondern auch durch die Eigenſchaften des Erdkörpers ſelbſt beſtätigt.

Wir begeben uns zwar vollſtändig in das Gebiet der Hypotheſe, wenn wir die Ereigniſſe in den erſten Stadien der Erſtarrung der Erdkruſte in's Auge faſſen, allein es fällt ſchwer der Phantaſie gerade hier Halt zu gebieten, zumal da vermuthlich aus dieſer Entwickelungsphaſe die Grundzüge der Oberflächengeſtaltung der Erde herrühren.

Denken wir uns den heißflüſſigen, von einer glühenden Atmoſphäre umgebenen Feuerball unſerer Erde im eiſigen Himmelsraum, deſſen Temperatur nach der Annahme der Aſtronomen — 50 bis 100° C. betragen ſoll, dahineilen, ſo mußte ein Zeitpunkt eintreten, wo die einzelnen Stoffe und Verbindungen nach Maßgabe ihres Schmelzpunktes zu erſtarren begannen. Es mußte ſich allmälig eine Kruſte bilden, in welcher die Subſtanzen nach ihrer Schwere und Schmelzgraden geſchichtet waren. Mit der Erſtarrung war aber nothwendig eine Zuſammenziehung verbunden und dadurch wurde das Gleichgewicht zwiſchen dem flüſſigen Kern und der erſtarrten Hülle geſtört. Es mochten ſich in der Kruſte ſelbſt, ähnlich wie wir es in einer erſtarrten Metallkugel ſehen, Blaſen oder weite Hohlräume bilden oder die zuſammengezogene Rinde übte einen Druck auf das Innere aus. Die eingeſchloſſene glühende Flüſſigkeit ſuchte ſich aus der Umhüllung zu befreien, die Rinde zu zerbrechen und wurde hiebei durch die Anziehungskraft von Sonne und Mond unterſtützt, welche wenigſtens im Anfang einen erheblichen Einfluß auf die dünne Kruſte ausüben mußte. Mit zunehmender Dicke der letztern wurden die Ausbrüche vermuthlich ſeltener, allein die Reaktion des Erdinnern

gegen die erſtarrte Rinde dauerte fort und gab Veranlaßung zu Hebungen gewiſſer Theile, welcher Senkungen an einer andern Stelle um ſo ſicherer folgen mußten, wenn eine Berſtung der Rinde wirklich eintrat, und auf dieſe Weiſe gewaltige, auf einer Seite gehobene, auf der andern eingeſunkene Schollen gebildet wurden. So laſſen ſich vielleicht die erſten Unebenheiten der Erdoberfläche, die Entſtehung der älteſten Gebirgszüge und Tiefländer erklären, deren weitere Ausbildung alsdann andere Kräfte, namentlich das Waſſer übernahmen.

Es iſt nicht rathſam dieſe Hypotheſen bis in's Einzelne zu verfolgen, da jene älteſten Vorgänge und ſogar ihre Produkte jeger Controlle vollſtändig unzugänglich ſind; allein es ergibt ſich aus dem einſtigen heißflüſſigen Zuſtand der Erde eine Folgerung, die nicht ganz ſtillſchweigend übergangen werden darf.

Daß die Atmoſphäre urſprünglich verſchiedene jetzt in der feſten Erdkruſte abgeſetzte Stoffe, wie Chlormetalle (namentlich Chlornatrium, Chlorkalium, Chloreiſen ꝛc.) enthalten hat, läßt ſich mit Wahrſcheinlichkeit vorausſetzen; ganz gewiß aber beſaß ſie auch dann, als dieſe Verbindungen bereits erſtarrt waren, eine von unſerer jetzigen Lebensluft ſehr abweichende Zuſammenſetzung.

Sämmtliches Waſſer umhüllte urſprünglich die Erde mit einer dichten Waſſerdampf-Atmoſphäre, die ſich erſt nach und nach abkühlte, in heißen Regengüſſen herabſtürzte und in den vorhandenen Vertiefungen anſammelte. Aber auch nach Bildung der warmen Meere und Seen blieb in Folge der höhern auf der ganzen Erdoberfläche herrſchenden Temperatur weit mehr Waſſerdampf in der

Luft, als gegenwärtig und machte die damalige Atmoſphäre ſchwerer und dunſtiger.

Es läßt ſich aber auch faſt mit Gewißheit behaupten, daß ihr Gehalt an Stickſtoff und Kohlenſtoff viel bedeutender war, als heutzutage.

Dieſe beiden Elemente bilden nebſt Sauerſtoff und Waſſerſtoff die weſentlichen Beſtandtheile der atmoſphäriſchen Luft und ſind für die Exiſtenz der Pflanzen und Thiere abſolut nothwendig. Bekanntlich befindet ſich nun der Kohlenſtoff an Sauerſtoff gebunden hauptſächlich in der Form des Kohlenſäuregaſes in der Luft und wird als ſolches von den Pflanzen unmittelbar aufgenommen und zerlegt. Der Kohlenſtoff wird zurückbehalten und dient zur Bildung der Pflanzenzellen, der Sauerſtoff dagegen wird größtentheils wieder abgeſchieden und der Luft zurückgegeben. Für die Thierwelt iſt aber gerade der Sauerſtoff das Lebenselement: dieſen bedürfen ſie zur Reſpiration, während ſie Kohlenſäure mit jedem Athemhauch und nach ihrem Abſterben bei der Verweſung abgeben. So gewähren ſich Pflanzen und Thiere gegenſeitig ihre Exiſtenz und halten die beiden Elemente in einem ununterbrochenen Kreislauf.

Wäre die Pflanzenwelt jedoch lediglich auf die thieriſche Abſonderung der Kohlenſäure angewieſen, ſo trüge unſere Vegetation ohne Zweifel ein weit kümmerlicheres Gewand. Glücklicherweiſe exiſtiren aber noch andere und zwar höchſt ergiebige Quellen dieſes vegetabiliſchen Lebensgaſes. In den Vulkanen, Gasquellen und Salſen ſendet das Erdinnere unaufhörliche gewaltige Mengen von Kohlenſäure in die Atmoſphäre, welche unmittelbar der

Pflanzenwelt zu Gute kommen. Nicht minder bedeutend ſind die Quantitäten, welche durch Verbrennung von Kohlen, Holz, Torf und durch Glühen von Kalkſtein der Luft zugeführt werden. Péligot hat berechnet, daß ſich die jährliche Produktion von Steinkohlen vor etwa 10 Jahren in Europa auf ca. 122 Mill. Tonnen, in den übrigen Theilen der Erde auf mindeſtens 10 Mill., alſo im Ganzen auf 133 Millionen Tonnen belief; nach der Verbrennung liefert dieſe Kohlenſäure-Quelle für ſich allein 304 Milliarden Cubikmeter Gas, welches großentheils von der Vegetation ſofort beſeitigt werden muß, da eine Zunahme der Kohlenſäure Menge in der Atmoſphäre nicht ſtattfindet und auch nicht in erheblichem Grade ſtattfinden darf, weil ſonſt die Luft den meiſten Thieren geradezu todtbringend würde.

Die Geologen liefern den Beweis, daß alle foſſilen Brennſtoffe, wie Steinkohlen, Braunkohlen, Torf, Petroleum u. ſ. f. organiſchen Urſprungs ſind, und daß in frühern erdgeſchichtlichen Perioden die Vegetation nicht allein üppiger war, ſondern ſich auch in Regionen erſtreckte, die heutzutag von ewigem Schnee und Eis bedeckt ſind. Wenn daher in den erſten Entwicklungsſtadien der Erde, ſelbſt nach Erſtarrung der Oberfläche, die hohe Temperatur der Exiſtenz von Pflanzen und Thieren ein unbeſiegbares Hinderniß entgegenſtellte, ſo müſſen wir annehmen, daß die coloſſalen Maſſen von Kohlenſtoff, welche ſpäter durch organiſche Thätigkeit in den Erdſchichten niedergelegt wurden, urſprünglich in der Atmoſphäre vertheilt waren. Daſſelbe gilt aber auch von der an Kalk, Magneſia, und andere Stoffe gebundenen Kohlen-

ſäure, die bekanntlich beim Glühen entweicht und daher urſprünglich ebenfalls frei geweſen ſein muß.

Wenn man aus dieſen Gründen annimmt, daß die Atmoſphäre in frühern Entwicklungsphaſen der Erde reichlicher mit Kohlenſäure geſchwängert war, und daß ſie allmählig mehr und mehr von dieſem Gaſe gereinigt wurde, ſo gehört eine derartige Behauptung gewiß nicht in's Gebiet der bodenloſen Hypotheſen.

Niemand wird aber auch verkennen, daß die gegenwärtigen Kohlenſäurequellen nach und nach ſich verringern und ſchließlich verſiegen müſſen. Der Schatz an foſſilem Brennſtoff, ſo reich er auch ſein mag, iſt durchaus nicht unerſchöpflich und wenn wir auch den ziemlich troſtloſen Berechnungen engliſcher Gelehrten mit einigem Mißtrauen entgegentreten, wenn ſie ſelbſt ohne alle Steigerung der gegenwärtigen Ausbeute die Leiſtungsfähigkeit der mächtigen engliſchen und ſchottiſchen Steinkohlenablagerungen auf wenige hundert Jahre veranſchlagen, ſo muß doch einmal der Zeitpunkt eintreten, wo der Vorrath zu Ende geht. Ebenſo werden bei zunehmender Abkühlung der Erde die Vulkane und Gasquellen ſpärlicher fungiren oder gänzlich erlöſchen. Nähme nun die Vegetation wirklich alle Kohlenſäure auf, ſo ließe ſich unter Umſtänden ein Zuſtand des Gleichgewichtes denken, in welchem die Zahl der Pflanzen und Thiere von der vorhandenen Menge Kohlenſäure abhängig wäre. Dieſer Fall wird jedoch keineswegs eintreten, denn die Atmoſphäre verliert bei der Verwitterung der verſchiedenartigſten Geſteine durch Bildung unlöslicher Carbonate, ferner durch die Abſonderung von kohlenſaurem Kalk in den Schalen

und Skelettheilen unzähliger thierischer Organismen, wie der Rhizopoden, Korallen, Echinodermen, Schalthiere, Krebse und Wirbelthiere unwiederbringlich solche Quantitäten von Kohlensäure, daß dadurch die Zufuhr beträchtlich geschmälert wird.

Die Abnahme an Kohlensäure in der Atmosphäre wird demnach stetig fortdauern müssen und wird schließlich mit völligem Verschwinden dieses Gases und mit der Vertilgung alles organischen Lebens endigen.

Zum gleichen Resultat führt uns die Betrachtung über die Verbreitung und geologische Wirksamkeit des Wassers. Besaß die Erde ursprünglich eine höhere Temperatur, so mußte auch mehr Wasserdampf in der Atmosphäre vorhanden sein; mit der Abkühlung hielt die Verdichtung des Wasserdampfes gleichen Schritt und führte schließlich zu einer Scheidung in Festland und Ocean. Gegenwärtig werden nach Humboldt's Berechnung beinahe drei Viertheil (0,734) der ganzen Erdoberfläche von Wasser bedeckt und die geologischen Untersuchungen machen es höchst wahrscheinlich, daß in frühern Erdperioden das Festland noch weit geringere Ausdehnung besaß. Mit dem Erscheinen von Organismen fällt eine Verminderung der frei beweglichen Wassermenge zwar zusammen, ein wirklicher Verlust findet jedoch in viel geringerem Grade als beim Kohlenstoff statt, da die Organismen ihren Wassergehalt nur selten in unlöslicher Form binden, sondern denselben bei ihrem Absterben wieder unverändert abgeben. Dafür beschränkt sich aber auch die Zufuhr aus dem Erdinnern mittelst Vulkane auf ein viel bescheideneres Maaß und besteht außerdem größtentheils aus

Waſſer, welches von der Oberfläche in die Tiefe gelangt war.

Eine freilich faſt unbemerkbare, höchſt langſame, aber unausgeſetzt wirkende Verminderung der Waſſermenge findet dennoch ſtatt, und zwar durch Abſorption und Verwitterung der Geſteine namentlich der kryſtalliniſchen, wie Granit, Gneiß, Porphyr, Baſalt u. ſ. w., welche in einer gewiſſen Tiefe die ganze Erdkruſte zuſammenſetzen. Alle dieſe Geſteine beſtehen aus einer kleinen Anzahl von Mineralien, unter denen Feldſpath, Quarz, Hornblende, Augit und Glimmer die wichtigſten ſind. Mit Ausnahme des Quarzes abſorbiren, wie Durocher gezeigt hat, ſo ziemlich alle felsbildenden Mineralien anſehnliche Quantitäten Feuchtigkeit oder ſie werden durch Einwirkung von Waſſer und Luft zerſetzt, nehmen beim Verwitterungsproceß Waſſer chemiſch auf, bilden neue Verbindungen (ſogenannte Hydrate) und lockern während dieſes Proceſſes ihr Gefüge, indem ſie gleichzeitig ihr Volumen vergrößern.

Jedermann weiß, daß gewiſſe Geſteine von poröſer Struktur das Waſſer mit Leichtigkeit durchlaſſen, dagegen dürfte es weniger bekannt ſein, daß ſelbſt Granit und Baſalt, die wir zu den dichteſten Materialien zu rechnen gewohnt ſind, ebenfalls einen gewiſſen Grad von Poroſität beſitzen und ziemliche Mengen von Feuchtigkeit aufnehmen können. Dem Waſſer der Erdoberfläche ſteht ſomit der Weg nach dem Erdinnern offen, der Verwitterungsproceß vollzieht ſich nicht nur in den zu Tage liegenden Geſteinen, obwohl hier allerdings am kräftigſten und ſchnellſten, ſondern auch in den verborgenen Tiefen der Erde.

So gering auch die Menge des auf dieſe Weiſe abſorbirten, für die Erdoberfläche verlorenen Waſſers erſcheinen mag, ſo iſt dagegen auch zu berückſichtigen, daß man das Gewicht des Oceans nur auf $^1/_{24000}$tel des Gewichtes der ganzen Erde berechnet, daß alſo unter Annahme, die Erde würde nach ihrer Erſtarrung bis zum Mittelpunkt in ähnlicher Weiſe, wie die unſerer Beobachtung zugänglichen Theile von Waſſer durchtränkt, eine geringere Abſorptionsfähigkeit der Geſteine als die wirklich nachgewieſene hinreichte, um die geſammte Waſſermenge der Erdoberfläche aufzunehmen.

Wollen wir uns den Zuſtand der Erde nach Aufſaugung des Waſſers vorſtellen, ſo müſſen wir uns offenbar die oberſten Schichten derſelben gänzlich zerſetzt und aufgelockert und das eingeſickerte Waſſer chemiſch gebunden denken. Die Zwiſchenräume der verwitterten Kruſte würden ſich mit Luft füllen und es ließe ſich die Möglichkeit einer gänzlichen Abſorption der Waſſer und Kohlenſäure freien Atmoſphäre vorausſehen.

Aber ſelbſt ohne dieſe Hypotheſe haben bereits ausgezeichnete Chemiker wie Biſchof die Gefahr hervorgehoben, welche den Erdbewohnern durch die ſtetige Abnahme des Sauerſtoffs in der Luft in Folge der Oxydation vieler Mineralien, namentlich des Eiſenoxyduls bevorſteht.

Der Stickſtoff allein ſcheint unter den Beſtandtheilen der Atmoſphäre vermöge ſeiner Abneigung chemiſche Verbindungen einzugehen, das unverwüſtlichſte Element zu bilden, für deſſen mögliche Beſeitigung lediglich die Hypotheſe der Abſorption übrig bleibt.

Die Zukunft, welche sich unserem Planeten durch diese Betrachtungen eröffnet, ist traurig genug!

Mit dem Verbrauch der Kohlensäure und des Wassers werden gleichzeitig die Organismen verschwinden; das Ringen der Naturkräfte und Elemente, der Kampf um's Dasein unter den belebten Wesen wird schließlich aufhören.

Wenn einst die Reaktion des heißen Kernes gegen die Rinde durch gleichmäßige Abkühlung ihr Ende erreicht und der Angriff des Wassers und der Atmosphäre gegen den festen Erdkörper durch chemische Verbindung oder Absorption in Fesseln gebannt ist: dann wird die ewige Ruhe des Todes und des Gleichgewichtes über der Erde herrschen.

Glücklicherweise bleibt uns der Trost, daß dieser letzte Zustand in unendlicher Zukunft erst eintritt. Die Verminderung des Wassers und der Kohlensäure, die Absorption der Atmosphäre stehen in nothwendigem Zusammenhang mit der Abkühlung der Erde. Mit welcher Langsamkeit aber diese erfolgt, geht daraus hervor, daß sie sich sogar unsern schärfsten Instrumenten entzieht und daß nach den Berechnungen der Astronomen die Temperaturabnahme seit Hipparch, also seit ungefähr 2000 Jahren nicht einmal $^1/_{170}{}^0$ beträgt.

Alle Befürchtungen vor einem nahe bevorstehenden Untergang der Erde gehören somit in das Gebiet thörichten Aberglaubens und finden in den Ergebnissen der Wissenschaft ihre Widerlegung. Aber ebenso thöricht wären die Versuche Vergangenheit und Zukunft mit Zahlen berechnen zu wollen, denn

„Wer ſchaut in die Zukunft, wer mißt ihr Geſchick,
Wer rechnet Beſtehen und Dauer?“

Wer könnte ſagen, wann das eigene Licht der Erde am Sternenhimmel erloſch, wieviele Millionen von Jahren erforderlich waren, bis ſie ihre heutige Geſtalt erlangte; und wer möchte ſich erdreiſten den unermeßlichen Zeitraum zu ſchätzen, nach deſſen Ablauf die Erde erſtarrt, ihrer Atmoſphäre und Lebewelt beraubt wie der Mond ihre Himmelsbahn durchwandern wird?

Dem Wechsel gehört das Geschaffene an,
Im Kleinen mag Jeder ihn schauen,
Im Großen aber verbirgt ihn die Zeit,
Wenn d'rüber Jahrtausende grauen.
(v. Kobell.)

II.

Geologische Veränderungen der Gegenwart. Zerstörende und aufbauende Thätigkeit der Vulkane und des Wassers. Erhaltung und geologische Wirksamkeit der Organismen.

Es gab eine Zeit, und sie liegt kaum mehr als hundert Jahre hinter uns, wo Spekulationen über Entstehung und Entwickelung der Erde eine Lieblingsbeschäftigung der gelehrten und ungelehrten Welt bildeten. Jedermann, der sich eine oberflächliche Kenntniß der Naturkräfte erworben hatte, glaubte im Stande zu sein, die Menschheit mit einem neuen geologischen System zu beglücken. Die abentheuerlichsten Gedanken wurden mit größtem Ernst als wissenschaftliche Errungenschaften verkündigt, und selbst geistreiche Köpfe wie Buffon und der große Leibnitz unterhielten sich mit Ideen über Schöpfungsgeschichte, welche heute fast nur noch als Proben einer kühnen Phantasie und glänzenden Darstellungsgabe Interesse besitzen. Einen wahrhaft ergötzlichen Eindruck macht die Mehrzahl der älteren geologischen Schriften,

in welchen der Sündfluth faſt überall eine höchſt wichtige Rolle zuerkannt wird. Ihrem Einfluß ſchrieb man zumeiſt die Exiſtenz foſſiler Thiere und Pflanzen zu, obwohl nebenher die Meinung, daß die Verſteinerungen nur Naturſpiele oder unausgebildete Keime jetzt lebender Organismen oder gar mißrathene Verſuche des Schöpfers darſtellten, noch bis in den Anfang dieſes Jahrhunderts viele Anhänger zählte.

Erfreute ſich demnach die Geologie in früherer Zeit einer großen Popularität, ſo ſtand ſie unter den Naturforſchern in ſo geringem Anſehen, daß Cuvier mit Recht ſagen durfte, ſchon der Name dieſer Wiſſenſchaft ſei für Viele ein Gegenſtand des Spottes geworden.

Der Grund all' dieſer Verirrungen lag vornehmlich darin, daß man die Thatſachen, welche uns bei der Beobachtung der zugänglichen Theile der Erde entgegentreten, nicht mit den jetzt herrſchenden phyſikaliſchen Kräften und Geſetzen zu erklären ſuchte, ſondern daß man geheimnißvolle, unbekannte Urſachen vorausſetzte, denen alsdann die gewaltigſten und unerklärlichſten Wirkungen folgen konnten.

Erſt ſeitdem man davon ausgegangen iſt, daß die nämlichen Geſetze und Kräfte in Gegenwart und Vergangenheit thätig waren; ſeitdem man die Ueberzeugung erlangt hat, daß man zur Erklärung aller geologiſcher Thatſachen niemals eine qualitativ verſchiedene und nur zuweilen eine geſteigerte Wirkung der Naturkräfte bedarf; ſeitdem man aus den Erſcheinungen, welche heutzutage unter unſeren Augen vor ſich gehen, die Veränderungen vor-

hiſtoriſcher Perioden zu deuten ſucht, befindet ſich die Geologie auf wiſſenſchaftlichem Boden.

Dem Erringen dieſes einfachen und natürlichen Satzes ſtand jedoch ein weitverbreitetes Vorurtheil entgegen. Wenn wir beim Durchwandern der Gebirge in vielen Felsmaſſen unzweifelhafte Abſätze und Ueberreſte einſtiger Meere erkennen und mit dieſen Bildungen, deren Dicke oft mehrere tauſend Fuß beträgt, die geringe Menge von Sediment vergleichen, welche gegenwärtig am Strand des Oceans alljährlich abgelagert wird, ſo müſſen wir für ihre Entſtehung Zeiträume in Anſpruch nehmen, deren Länge für unſere menſchliche Auffaſſung faſt der Ewigkeit gleichkommt.

Dieſe unbegrenzte Ausdehnung des Zeitbegriffs, die Emancipation von den bibliſchen 6000 Jahren bilden ſomit das Fundament der geologiſchen Wiſſenſchaft, deren doppelte Aufgabe in der Beobachtung der jetzt auf der Erdoberfläche vorgehenden und in der Unterſuchung und Erklärung der in vorhiſtoriſcher Zeit erfolgten Erſcheinungen und Veränderungen beſteht.

Bietet uns aber die Gegenwart wirklich ſo erhebliche Veränderungen, daß wir aus ihnen jene großartigen Ereigniſſe erklären dürfen? Die alltägliche Erfahrung ſcheint dieſer Annahme zu widerſprechen. Wir ſind von Kindheit an gewöhnt, die Erde als etwas Feſtes, Unwandelbares anzuſehen; die Veränderungen in der uns umgebenden Natur ſind meiſt ſo gering und gehen ſo langſam vor ſich, daß ſie kaum in unſer Bewußtſein gelangen. Die Flüſſe behalten nach unſerem Dafürhalten ihren Lauf, die Berge ihre Formen, die Meere ihre gewohnten Grenzen,

und wenn wir alle Umgeſtaltungen der Erdoberfläche während der letzten 4000 Jahre, über welche uns eine hiſtoriſche Ueberlieferung vorliegt, auf einer Landkarte zuſammenſtellten, ſo würde dieſe ein von den jetzt gültigen nur in wenig Punkten verſchiedenes Ausſehen erhalten.

Gleichwohl erſcheinen die hiſtoriſchen Veränderungen im Verhältniß zu der winzigen Spanne Zeit, welche ſie für die Geſchichte der Erde darſtellen, hinreichend, um die weit großartigeren der vergangenen Perioden zu erklären. Ein flüchtiger Blick auf dieſelben dürfte ſomit nicht zu den überflüſſigen Dingen gehören.

Zweierlei Kräfte vereinigen ſich, um Umgeſtaltungen der Erdoberfläche hervorzurufen; die einen haben ihren Sitz im Innern der Erde und äußern ſich in der Form von Vulkanen, Erdbeben, Hebungen und Senkungen des Bodens; die andern, welche wir die oberirdiſchen nennen wollen, finden im Waſſer ihren kräftigſten Bundesgenoſſen.

Welch' gewaltigen Einfluß die Vulkane auf ihre Nachbarſchaft ausüben,*) zeigt uns die Geſchichte unſerer bekannten Europäiſchen Feuerberge. Die ausgegrabenen Ruinen der verſchütteten Städte Pompeji und Herculanum, die hiſtoriſch überlieferten Einſtürze des Veſuv, die Zerſtörungen bei den Ausbrüchen des Aetna ſind beredte Zeugniſſe für die umgeſtaltende Thätigkeit der Vulkane. In der jüngſten Zeit erſt hat die Inſel Santorin die allgemeine Aufmerkſamkeit auf

*) Näheres darüber ſiehe Pfaff, die vulkaniſchen Erſcheinungen. (Naturkräfte VII. Band.)

ſich gezogen und die Erinnerung an die im Jahr 1831 bei Sicilien aufgetauchte, nach kurzem Daſein wieder verſchwundene Inſel Ferdinandea vielfach aufgefriſcht. Von den Vulkanen der Sunda-Inſeln, Central- und Süd-Amerikas liegen zahlreiche Berichte vor, welche uns die fürchterlichſten Zerſtörungen dieſer Berge melden.

Aber auch die aufbauende Thätigkeit der Vulkane iſt hinlänglich bekannt. Ströme feurigen Geſteins ergießen ſich aus ihrem Krater, oder aus ihren Seiten; ganze Berge werden aus vulkaniſchen Produkten der verſchiedenſten Art aufgeſchüttet. Es entſtehen nach ihrer Erſtarrung oder Erhärtung Gebilde, welche ſich kaum von Geſteinen unterſcheiden laſſen, die wir da und dort auf der Erdoberfläche ohne alle Verbindung mit vulkaniſchen Erſcheinungen zu begegnen gewohnt ſind.

Noch ſchrecklicher und ausgedehnter ſind die Wirkungen der Erdbeben. Obwohl ſie gewöhnlich nur vorübergehende Verwüſtungen anrichten, ſo haben ſie doch nicht ſelten auch bleibende Veränderungen in ihrem Gefolge. Sie reißen zuweilen tiefe, klaffende Spalten auf Meilen weite Erſtreckung in den Boden und können ſogar ausgedehnte Landſtriche heben oder ſenken. Solche Niveauveränderungen in Folge von Erdbeben hat die Küſte von Neapel zu wiederholten Malen erlitten, wie die hoch hinauf von Bohrmuſcheln angenagten, jetzt in einiger Entfernung vom Ufer ſtehenden Säulen des Serapis-Tempel bei Puzzuoli dem Beſchauer erzählen. Noch großartiger ſind ſie in dieſem Jahrhundert an der Küſte von Chile beobachtet worden, wo einzelne Strecken

durch verſchiedene, ruckweiſe Hebungen um mehrere hundert Fuß über den Meeresſpiegel erhöht wurden.

Jene langſamen, Jahrtauſende lang ſtetig fortdauernden Hebungen und Senkungen des Bodens, welche man in neuerer Zeit an den Küſten von Skandinavien, Norddeutſchland, England und Frankreich mit Sicherheit beobachtet hat, und welche vorausſichtlich auch im Innern der Continente ſtattfinden, hier aber wegen Mangel an genauen Höhenmeſſungen aus älterer Zeit nicht nachgewieſen werden können, verdienen von geologiſchem Standpunkt ein beſonderes Intereſſe, weil wir in ihnen vorzugsweiſe die Erklärung für die Exiſtenz der Gebirge und des mannichfaltigen Wechſels in der Vertheilung von Feſtland und Ocean während der vorhiſtoriſchen Perioden zu ſuchen genöthigt ſind. Die Urſachen dieſer auf den verſchiedenſten Theilen der Erdoberfläche mehr oder weniger kräftig ſtattfindenden Niveauveränderungen ſind äußerſt ſchwierig zu ermitteln und daher auch die Anſichten der Geologen darüber ſehr getheilt. Während die Einen in denſelben die Wirkung der im Erdinnern befindlichen, geſpannten und nach Zerſprengung ihrer Feſſeln begierigen Waſſerdämpfe erblicken, erkennen andere in den Hebungen die Folge einer bis in bedeutende Tiefe ſtattfindenden Verwitterung kryſtalliniſcher Geſteine, bei welchem Prozeß eine anſehnliche Volumvermehrung der verſchiedenen Mineralien und ſomit ein langſames Aufquellen derjenigen Landſtriche erfolgen muß, welche entweder aus ſolchen Gebirgsarten zuſammen geſetzt ſind oder eine in der Zerſetzung begriffene kryſtalliniſche Unterlage beſitzen.

Richten wir nun unsere Aufmerksamkeit den oberirdischen verändernden Kräften (Luft, Wasser und Eis) zu, so verdient das Wasser wegen der Mannichfaltigkeit, Kraft, Stetigkeit und Allgegenwart seiner Wirkungen besondere Beachtung.

Von der zerstörenden Thätigkeit des Wassers treten uns allenthalben Beweise entgegen.*) Die zernagten Gipfel der Berge, mit ihren Spitzen und Klüften, Schutthalden und Gräben; die Schluchten und Thäler, in denen Bäche und Flüsse dahineilen, die von der Brandung zerschellten Meeresküsten, sind ebensoviele Denkmäler von der Wirksamkeit des Wassers. Auf dem Festland entziehen sich diese Zerstörungen wegen ihres langsamen Fortschreitens leicht der Beachtung, denn nur selten erinnern uns Landschlüpfe, Bergstürze, Durchbrüche von Seen und größere Ueberschwemmungen mit bleibenden Nachwirkungen an das Dasein dieses unermüdlichen Ruhestörers. Wer sich aber die Mühe gibt das Aushöhlen der Wassertropfen, das Nagen der Bäche, das Anstürmen der Ströme gegen ihre Ufer genauer zu verfolgen, wird sich nicht lange der Ueberzeugung verschließen können, daß das zerfurchte Antlitz der Erde eine Folge der Thätigkeit des Wassers ist.

Die Bewohner der Meeresküsten sind besser mit den geologischen Wirkungen der Wogen vertraut. Um jeden Fußbreit Land ringt der Friese und Holländer mit dem Ocean, ohne den Verwüstungen der gierig vordringenden Fluth genügend Einhalt thun zu können.

*) Näheres siehe Pfaff, das Wasser (Naturkräfte IV. Bd.) S. 124 u. f. w.

Versunkene Städte, untermeerische Wälder, weggeschwemmte Inseln, neugebildete Meeresbuchten wie der Zuydersee und Dollart findet man in großer Anzahl in Werken verzeichnet, welche sich mit den Veränderungen der Erdoberfläche in historischer Zeit beschäftigen.

Ein anschauliches Beispiel von den Verheerungen der Nordsee liefert die Insel Helgoland. Aus einem umfangreichen Eiland ist sie jetzt zu zwei felsigen Erhebungen von ungleicher Größe zusammengeschrumpft, deren Umfang täglich durch neue Einstürze des Strandes sich vermindert. „Schon um das Jahr 800*) soll ein großer Theil der Insel vom Meer verschlungen worden sein. Aehnliche Abreißungen ereigneten sich 1300, 1500 und 1649, bis endlich fast nur ein Felsen und wenig niedriges mit Dünen bedecktes Land, ungefähr der vierte Theil der Größe, welche die Insel vor dem 14. Jahrhundert besaß, davon übrig geblieben ist. Seit 1770 hat sich auch zwischen diesem und dem hohen, felsigen Theil der Insel ein Strom durchgearbeitet, der mit großen Schiffen befahren werden kann, so daß aus Einer zwei Inseln geworden sind." Die nebenstehende Karte mit den Umrissen von Helgoland im achten, 13. und 17. Jahrhundert soll nach Clarke auf der Insel gefunden worden sein.

Wir würden übrigens dem Wasser schweres Unrecht zufügen, wenn wir seine geologische Wirksamkeit nur als

*) v. Hoff, Geschichte der durch Ueberlieferung nachgewiesenen natürlichen Veränderungen der Erdoberfläche. I. S. 56.

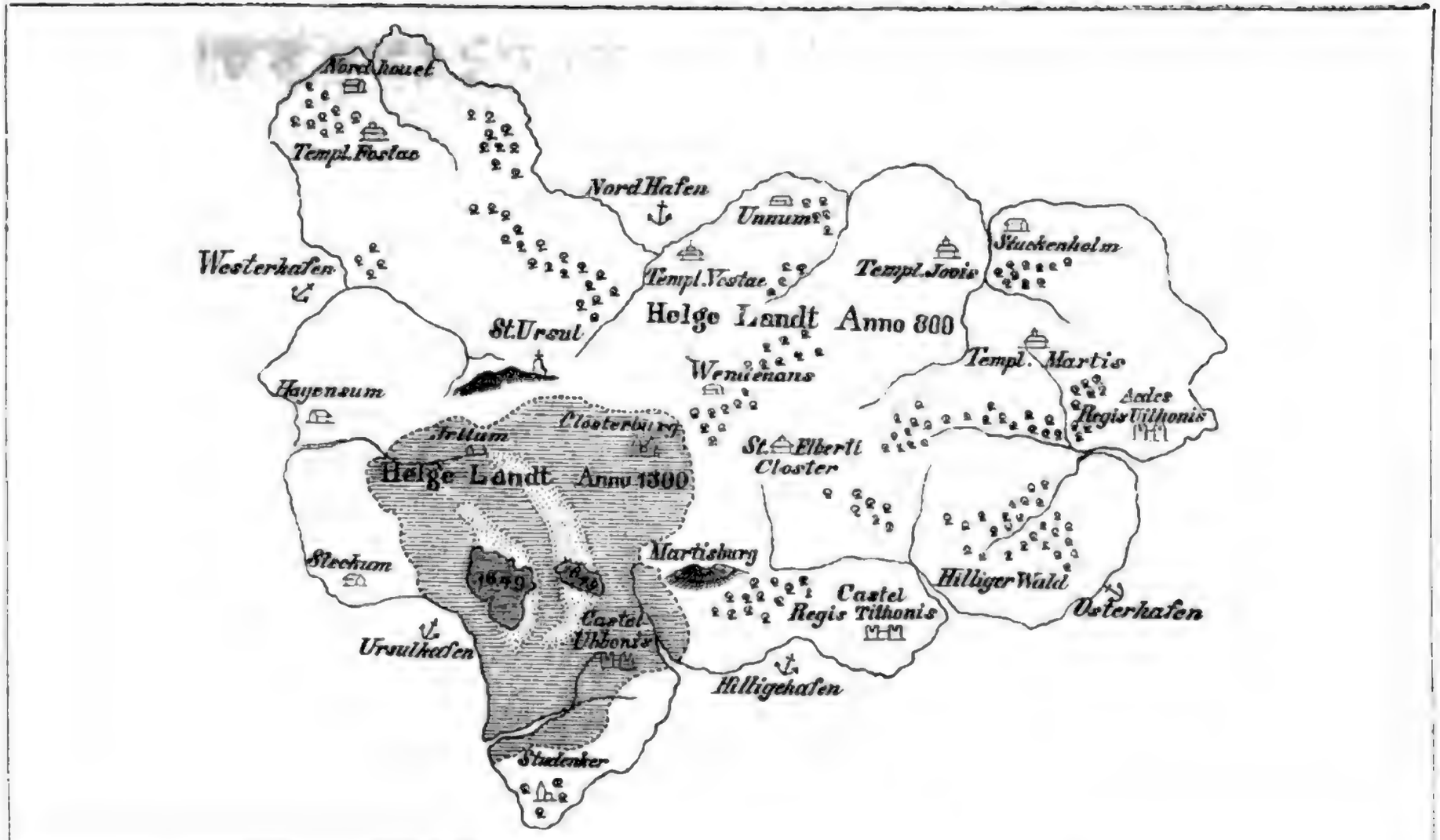


Fig. 1. Helgoland's Gestalt im 8., 13. u. 17. Jahrhundert.

Digitized by Google

eine zerſtörende bezeichnen wollten. Wenn es ſich auch nicht läugnen läßt, daß daſſelbe mit chemiſchen und mechaniſchen Mitteln unausgeſetzt an der Erdoberfläche nagt, ihren Zuſammenhang zu lockern trachtet und ungeheure Maſſen von Material abbröckelt, ſo geht doch auch hier, wie überhaupt in der Natur nichts verloren, denn das Waſſer ſelbſt übernimmt die Aufgabe aus den Trümmern ſeiner Zerſtörungen neue Bauwerke wieder herzuſtellen.

Wir wiſſen, daß jedes fließende Gewäſſer je nach der Geſchwindigkeit ſeines Laufes eine größere oder geringere Menge Detritus d. h. Bruchſtücke verſchiedener Größe, die von den benachbarten Geſteinen durch Zerſetzung oder Abnagung abgetrennt wurden, mit ſich führt. Die größten Brocken werden auf dem Boden fortgerollt, und ſoweit fortgeſchafft, als die Kraft des Gefälles ausreicht; die Geſchiebe, Gerölle und der gröbere Sand werden auf dem Grunde fortgerutſcht und tragen nicht wenig zur Erweiterung und Vertiefung des Flußbettes bei. Eine bedeutende Menge von feinerem Material, wie Sand und Schlamm befindet ſich bei einiger Aufregung und raſcher Bewegung des Fluſſes ſchwebend im Waſſer und verurſacht die milchige Trübung der Gletſcherbäche ſowie die dauernde oder vorübergehende lehmige Färbung vieler Gewäſſer. Da nun die fortbewegende Kraft des Waſſers nach mechaniſchen Geſetzen von deſſen Geſchwindigkeit und Druck abhängig iſt und dieſe wieder von der Neigung des Flußbettes, ſo wird die Fortſchaffung der größern Fragmente bei Abnahme des Gefälles frühzeitiger aufhören müſſen, als die der ſchwebenden Beſtandtheile. Es muß ſomit eine Sichtung

des fortbewegten Materials nach der Schwere eintreten, die in ſucceſſiven Ablagerungen von Schotter, Kies, Sand und Schlamm dem Auge entgegentritt. Abſätze von groben Geſchieben und Geröll werden den obern raſchen Flußlauf beim Eintritt ins Flachland bezeichnen, im mittlern Lauf findet ſich Sand, während das letzte, meiſt träge fortſchleichende Stück des Fluſſes in der Nähe ſeiner Mündung nur noch feinen, ſchwebenden Detritus in Form von Schlamm fallen läßt. Mit der Schnelligkeit der Bewegung hängen aber auch Veränderungen in der Beſchaffenheit des Flußbettes zuſammen. So lange das Waſſer die Fähigkeit beſitzt, bedeutende Mengen von Detritus fortzuſchieben, wird das Bett durch die Reibung dieſes Materials eine Vertiefung erleiden müſſen; ſpäter wenn die Bewegung ſtockt, häuft ſich daſſelbe an und ſucht das Flußbett zu erhöhen. Bei manchen Flüſſen findet die Erhöhung des Bettes im Gebiet ſeines untern Laufes ſo raſch ſtatt, daß er von Zeit zu Zeit ſeine Richtung zu verändern trachtet, neue Arme bildet und Ueberſchwemmungen der benachbarten Ebenen verurſacht. Werden dieſe Verſuche durch Schutzbauten vereitelt, ſo kann wie beim Po der Fall eintreten, daß der Fluß auf einem erhöhten Damm ſein Ueberſchwemmungsgebiet durchwandert.

Je ſeichter das Bett eines Fluſſes und je ausgebreiteter und niedriger ſeine Umgebung, deſto größere Ausdehnung werden ſeine Niederſchläge gewinnen. Der Nil, um ein allgemein bekanntes Beiſpiel anzuführen, bedeckt alljährlich in periodiſch wiederkehrenden Ueberſchwemmungen die egyptiſche Ebene mit ſeinem fruchtbaren

Schlamm und bildet regelmäßige Schichten, da jeder Jahresſchlamm eine vom vorjährigen etwas abweichende Farbe beſitzt und von demſelben unterſchieden werden kann.

Die fluviatilen Ablagerungen bedürfen nach dieſen Andeutungen keiner weiteren Beſchreibung, da ſich jeder Leſer leicht in ſeiner Nachbarſchaft von deren Vorhandenſein und einfacher Beſchaffenheit überzeugen kann.

Wenn aber Flüſſe ihren Detritus nicht in ihrem Ueberſchwemmungsgebiet oder ihrem Bett ablagern, ſondern bis in einen Landſee oder den Ocean zu ſchleppen vermögen, entſtehen ebenfalls Ablagerungen, deren Zuſammenſetzung etwas ſchwieriger zu beobachten iſt.

Bleiben wir zunächſt bei den Landſeen, ſo liefern uns gelegentliche Trockenlegungen einen Einblick, wie hier

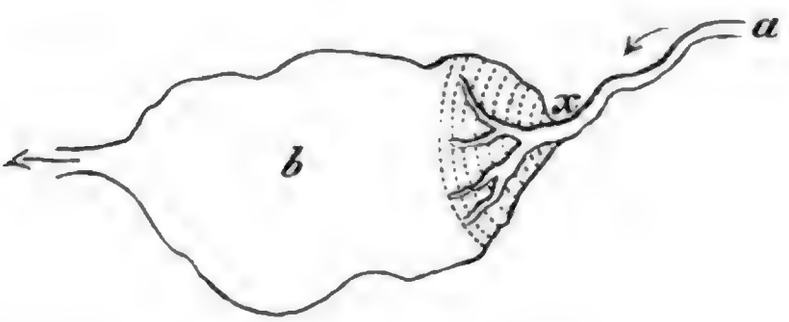


Fig. 2.

die Schichtenbildung von Statten geht. Iſt a ein Bergſtrom, der bei x in den See b mündet, ſo wird ſeine Geſchwindigkeit in kurzer Zeit erlahmen und der mitgeführte Detritus zu Boden ſinken. Unmittelbar an der Mündung werden die größeren Geſchiebe und Gerölle aufgeſchüttet, ſie füllen nach und nach den Eingang des Sees aus und bilden einen Schuttkegel, in welchen ſich der Fluß wieder verſchiedene Furchen eingräbt und durch

dieſe ſein Material bis zum Außenrand des Aufſchüttungs-delta führt. An dieſem bogenförmigen Steilrand rollen alsdann die größeren Fragmente in die Tiefe, indem ſie ihn beſtändig vergrößern; etwas weiter außen lagern ſich an ſeinem Fuß die Sandkörner ab und zwar entweder in ſchwach geneigter oder horizontaler Richtung. Der feine ſchwebende Schlamm bewegt ſich noch weit in den See hinein, bis auch er in Wolken zu Boden ſinkt und denſelben mit einer horizontalen Schlammſchicht bedeckt, deren Dicke abnimmt, je weiter man ſich von der Mündung des Fluſſes entfernt.

Die Waſſermenge des Bergſtromes bleibt aber bekanntlich nicht immer dieſelbe und ebenſowenig die Zufuhr an Detritus. Jedes Hochwaſſer ſchiebt ſeine Gerölle und ſeinen Sand weiter vor und läßt ſie an Stellen niederſinken, wo bei gewöhnlichem Waſſerſtand vielleicht nur noch Schlamm abgeſetzt wurde; da überdies das durch Hochfluthen beigeführte Material zuweilen in Farbe und mineraliſcher Zuſammenſetzung von dem gewöhnlichen Detritus abweicht, ſo können die Schwankungen des Waſſerſtandes in den Abſätzen des Sees controlirt werden. Man wird in ſolchen Fällen nicht allein ein oftmaliges Uebergreifen der Geröllſchichten über die Sand- und dieſer über die Schlammſchichten beobachten können, ſondern die einzelnen in paralleler Lage über einander folgenden Schichten werden auch in ihrer Färbung und Struktur von einander abweichen.

Bei der Ablagerung des Flußdetritus im Meere kommen dieſelben Principien, wie in den Landſeen zur Anwendung, nur wird es ſich hier in den meiſten Fällen

nur um Abſätze von Schlamm oder von Sand und Schlamm handeln, da der Fluß ſchon in ſeinem oberen Lauf alles grobe Material abwirft.

Treten keine hindernden Umſtände ein, ſo werden ſich an der Mündung der Flüſſe ſogenannte Delta's bilden, deren Form, Ausdehnung und Zuſammenſetzung von ſo vielen localen Umſtänden abhängt, daß ihre Betrachtung ohne näheres Eingehen auf die individuellen Eigenthümlichkeiten jedes einzelnen Falles nur geringen Werth beſäße. Die Thatſache verdient jedoch Erwähnung, daß Flußmündungen, welche von kräftigen Meeresſtrömungen berührt werden, ihren Detritus weit in den Ocean hineinſenden und keine Spur von Delta's bilden. So vermißt man z. B. am Amazonenſtrom und Orinoko Ablagerungen der enormen Schlammmaſſen, welche dieſe Rieſenſtröme mitführen, weil ſich die nordatlantiſche Aequatorialſtrömung des Detritus bemächtigt und denſelben theils an die flachen Küſten von Mexiko und Texas ſchleppt, theils weithin auf den Grund des Oceans vertheilt.

Ueberblicken wir die bisher erwähnten Thatſachen, ſo erkennen wir im Waſſer das nivellirende Princip unter den Naturkräften. Wenn es durch die Sonnenwärme gehoben in die Lüfte ſteigt und von den Winden fortgeführt auf den Gipfeln der Berge niederfällt, beginnt ſeine geologiſche Thätigkeit im Zerſetzen, Zerbröckeln und Annagen der Geſteine. Es führt die beweglichen Maſſen in ſelbſtgebahnten Wegen an den Gehängen hinab, von Thal zu Thal, ſammelt ſich in den größeren Fahrſtraßen der Flüſſe und kommt ſchließlich ermattet und

ſchwer beladen im Ocean an, von wo es aufgeſtiegen. Raſtlos beginnt es ſeinen Kreislauf von Neuem, unabläßig darauf bedacht das Erhabene zu erniedrigen, das Niedrige zu erhöhen, um ſchließlich das Ziel ſeiner Anſtrengung: die Vernichtung aller Niveau-Gegenſätze auf der Erdoberfläche zu erreichen und mit dieſer das Gleichgewicht der Ruhe zu finden.

Man braucht übrigens die geologiſche Bedeutung der fließenden Gewäſſer nicht zu unterſchätzen, wenn uns die Erfahrung zeigt, daß nur ein kleiner Theil der Abſätze am Meeresſtrand ihre Entſtehung den Flüſſen verdankt. Immerhin aber iſt es wahr, daß ſich das Meer durch Zerſtörung ſeiner Ufer in weit reichlicherem Maß*) Stoff zur Ablagerung neugebildeter Schichten verſchafft, als dies durch die Zufuhr der Flüſſe geſchieht.

Sobald die abgeſtürzten oder ausgewaſchenen Uferfragmente in den Bereich der Brandung gelangen, verfallen ſie deren ſortirender und umgeſtaltender Thätigkeit. Die gröberen Stücke werden durch einander geworfen, zerrieben und allmählig zerkleinert, der feinere Detritus weiter vom Ufer entfernt. Jede zurückkehrende Welle, jede Ebbe belaſtet ſich mit ſoviel Material, als ſie ſchwebend tragen kann, und ſetzt dasſelbe je nach ſeiner Schwere früher oder ſpäter auf dem Boden ab. So bilden ſich denn gleichzeitig dreierlei Ablagerungen: unmittelbar am Strand grobes Geröll, weiter hinaus Sand und endlich feiner Schlick, der unter Umſtänden, wie die Tiefſee-Unterſuchungen der letzten Jahre ergeben haben,

*) Pfaff, das Waſſer, Seite 173.

durch Meeresſtrömungen wenigſtens in kleiner Menge viele Meilen weit getragen werden kann.

Die Beſchaffenheit dieſer horizontalen oder doch nur ſchwach geneigten Schichten muß ſelbſtverſtändlich von der Zuſammenſetzung des Ufers abhängen. Man findet daher an der einförmigen, ſandigen Küſte von Norddeutſchland vorzugsweiſe Sandablagerungen, während das höchſt mannichfaltige franzöſiſche Litorale vielfache Abwechslung gewährt. Die Küſten der Normandie von Abbeville bis le Havre werden von Feuerſteinknollen und kalkigem Sand begleitet. Bei Dives und Trouville bilden ſich dunkelgefärbte Schlammabſätze, bei Cherbourg und faſt an der ganzen Küſte der Bretagne wechſeln Granitgerölle mit kieſelreichem gröberem oder feinerem Sand. Die atlantiſche Küſte von St. Nazaire bis Bordeaux endlich zeigt überwiegend feinen kalkigen Schlamm. Alle dieſe mannichfaltigen geſchichteten Abſätze, deren unterſeeiſche Erſtreckung in neuerer Zeit auf hydrographiſchen Karten genau dargeſtellt wurde, bilden ſich auf verhältnißmäßig kleinem Raum unter unſeren Augen.

Es wurden bis jetzt nur die mineraliſchen Beſtandtheile berückſichtigt, welche durch die Thätigkeit der fließenden Gewäſſer oder des Meeres zum Abſatz gelangen, allein es iſt klar, daß neben dieſen eine Menge organiſcher Ueberreſte, welche von den erſteren fortgeſchafft werden oder von Bewohnern der ſtehenden Gewäſſer und des Meeres herrühren, mit in die Erdſchichten begraben werden.

Wer ſich jemals mit dem Sammeln von Inſekten oder Conchylien abgegeben hat, wird mit Vergnügen an

die reiche Ausbeute denken, welche ein Durchſuchen der nach Hochfluthen an Flußufern hinterlaſſenen Haufen von Blättern und ſonſtigen Pflanzenreſten gewährt. Jeder in dem Ueberſchwemmungsgebiet eines größeren Fluſſes gelegene Wegeinſchnitt liefert ferner den Beleg, welche Menge Ueberreſte von Land- und Süßwaſſer-Bewohnern namentlich in den feineren Schlammſchichten ſtecken, während man allerdings im Kies wegen der zerſtörenden Reibung bei deſſen Fortbewegung höchſtens hin und wieder einen Baumſtamm oder einen ſoliden Knochen eines größeren Landthieres beobachtet.

Die günſtigſten Verhältniſſe für Erhaltung organiſcher Reſte bieten Landſeen oder das Meer. Was im Waſſer ſtirbt, verfällt nicht wie auf dem Trockenen dem zerſtörenden Einfluß der Atmoſphäre. Die mineraliſchen Theile der todten Thiere, wie Knochen, Schuppen, Schalen, bleiben unter der ſchützenden Hülle von Sand und Schlamm, womit ſie bald bedeckt werden, ziemlich unverändert und ſogar leicht verwesliche organiſche Stoffe, wie Pflanzen können unter Waſſer zwar eine chemiſche Umwandlung erfahren, aber wenigſtens theilweiſe der Zerſtörung widerſtehen.

Außer den eigentlichen Waſſerbewohnern führen die Zuflüſſe mancherlei organiſche Körper vom Lande herbei: vom Ufer fallen Blätter, Baumſtämme und verunglückte Thiere in's Waſſer, die im Schlamme begraben, ſorgfältig der Nachwelt überliefert werden.

Der Boden eines Landſees enthält gewißermaßen eine Muſterkarte der in ihm und ſeiner Nachbarſchaft lebenden Süßwaſſer- und Land-Bewohner, ſo daß es für

einen Naturforscher keine besonders schwierige Aufgabe wäre, nach Untersuchung der im Boden eines ausgetrockneten Sees aufgefundenen organischen Ueberreste sich von der Thier- und Pflanzenwelt eines ihm gänzlich unbekannten Landes wenigstens eine ungefähre Vorstellung zu machen.

Wie günstig die Erhaltungsbedingungen der Ueberreste von Meeresbewohnern sein müssen, läßt sich leicht einsehen, wenn wir berücksichtigen, welche Unzahl beschalter oder mit mineralischen Theilen versehener Geschöpfe sich im Ocean herumtummelt. Es kann uns daher auch nicht wundern, wenn wir in den marinen Absätzen viel mehr und viel mannichfaltigere organische Reste eingeschlossen sehen, als in Süßwasserbildungen. Häufig findet man das ganze Ufer mit Muscheln, Schnecken, Gehäusen von Seeigeln, winzigen Schälchen von Foraminiferen und Haufen von Algen besät und da auch diese organischen Ueberreste der sortirenden Thätigkeit der Wellen unterliegen, so findet man sie meist nach ihrer Schwere gesondert und in bestimmten Schichten vereinigt.

In großer Entfernung vom Ufer oder an Orten, wo durch locale Bedingungen verhältnißmäßig wenig oder gar kein mineralischer Detritus zum Absatz gelangt, zeigt sich der Meeresboden zuweilen auf weite Strecken mit Muschelschalen und sonstigen Fragmenten größerer und kleiner Seethiere bedeckt. Eine weitere ausgiebige Quelle von kohlensaurem Kalk liefern mitten im Ocean der tropischen Regionen die herrlichen Bauten der Corallenthiere, die von jeher die Bewunderung der Seefahrer und Naturforscher erregt haben. Von der Bedeutung

dieser Bildungen erhält man eine Vorstellung, wenn man hört, daß die meisten Inseln im stillen Ocean zwischen dem 28° nördlicher und südlicher Breite, daß die 470 geographische Meilen lange Inselreihe der Malediven und Laccediven an der Südwestküste von Malabar aus den Kalkskeletten riffbildender Corallen bestehen und daß die Nordostküste von Australien von einem 1000 Meilen langen Wallriff umsäumt wird.

Eine neue, ganz ungeahnte Entstehungsweise von Kalkabsätzen im Ocean haben uns die Tiefseeforschungen der letzten Jahre kennen gelehrt. Während man früher glaubte, daß in einer Tiefe von 1500 bis 2000 Fuß alles organische Leben wegen des daselbst herrschenden ungeheuren Druckes und der äußerst geringen Lichtmenge aufhöre, haben die Naturforscher der englischen, schwedischen und nordamerikanischen Expeditionen mit sinnreich construirten Senkapparaten Grundproben aus den tiefsten Abgründen des Oceans und zwar aus Stellen hervorgeholt, zu deren Erreichung die Taue der Senkinstrumente eine Länge von 20 — 24000 Fuß besitzen mußten. Diese Proben bestanden nun auffallender Weise zum größten Theil aus organisirtem kohlensaurem Kalk.

Darnach scheint es höchst wahrscheinlich, daß der ganze Meeresboden in größerer Entfernung vom Festland und in einer Tiefe von mindestens 4000 Fuß mit einem Schlamme von sehr merkwürdiger Beschaffenheit bedeckt wird. Dem unbewaffneten Auge erscheint er im frischen Zustand als ein feiner, sehr zähflüssiger, klebriger Brei von schmutzig gelblich-grauer Farbe, in welchem keine bestimmten Formen erkannt werden können;

getrocknet sieht er ungefähr wie gewöhnlicher Chausseestaub aus. Unter dem Mikroskop löst sich der unscheinbare Brei bei hinreichender Vergrößerung zum größten Theil in eine Unzahl organischer Körper von sehr verschiedener Größe und Form auf. Zunächst fallen durch Häufigkeit und ansehnliche Dimensionen kugelige, aus vielen rundlichen, ziemlich unregelmäßig um eine Spirale angehäuften Kammern zusammengesetzte Kalkschälchen in die Augen. Ihre Oberfläche ist mit feinen Pünktchen bedeckt, welche, wie man an zerbrochenen Schalenstückchen im Durchschnitt bemerkt, die Mündungen zahlreicher feiner Kanälchen darstellen, von denen alle Wände siebartig durchlöchert sind. Diese Gehäuse gehören zur Gattung Globigerina aus der Klasse der Wurzelfüßer (Rhizopoden). Die thierischen Bewohner dieser Schälchen bestehen lediglich aus einer gallertartigen, beweglichen Eiweißsubstanz (Protoplasma), welche in Form von langen, feinen, öfters in einander zerfließenden Fädchen (sogenannten Scheinfüßchen oder Pseudopodien) aus den Poren heraustritt und wieder eingezogen werden kann. Von einem Gefäßsystem, von besonderen Bewegungs- oder Ernährungsorganen ist keine Rede. Die Wurzelfüßer mit kalkiger, aus Kammern zusammengesetzter Schale werden Polythalamien oder Foraminiferen genannt und es finden sich außer den Globigerinen noch vereinzelt andere Formen, wie Textilaria u. a.

Jene zierlichen, gitterförmigen, zuweilen mit krystallartigen Stacheln verzierten Gehäuse der Abbildung (Fig. 3) gehören ebenfalls zu den Wurzelfüßern, allein ihre Schale besteht aus Kieselerde und ist nicht aus mehreren, mit ein-

ander communicirenden Kammern zusammengesetzt. Man nennt diese und andere ähnlich gestaltete Formen Radiolarien. Von größeren Sachen treten noch, allerdings ziemlich selten, cylindrische Stäbe oder runde, mit feiner Schraffirung oder Punktirung geschmückte Scheibchen von Diatomeen (Coscinodiscus, Peristephania), sowie vereinzelte, höchst mannichfaltig gestaltete Kieselnadeln von Seeschwämmen in's Gesichtsfeld.

Den Hauptbestandtheil (etwa 88 %) des Tiefseeschlammes bilden aber kleine, rundliche oder elliptische Kalkscheibchen (Coccolithen), deren Entdeckung man dem berühmten englischen Zoologen Huxley verdankt. Man unterscheidet leicht zweierlei Formen: nämlich die einfachen, concentrisch geschichteten, oben convexen, unten ausgehöhlten, mit einem dunkeln Kern versehenen Scheibensteinchen (Discolithen) und die aus zwei eng verbundenen Scheiben von verschiedener Größe und Form zusammengesetzten Napfsteinchen (Cyatholithen), welche von der Seite gesehen die Form von Manschettenknöpfen besitzen. Zuweilen bemerkt man auch zwischen den Coccolithen kleine aus mehreren Scheibensteinchen zusammengesetzte Kugeln, denen man den Namen Coccosphären beigelegt hat. Alle diese Körperchen sind eingebettet in eine höchst zähe, klebrige, von zahllosen, winzigen Körnern erfüllte Protoplasma-Substanz, die den Meeresgrund als organischer Urschleim bedeckt und den Namen Bathybius*) erhalten hat.

Neben diesen organischen Formen enthält der Tief-

*) von βαθύς tief, βιόω ich lebe.

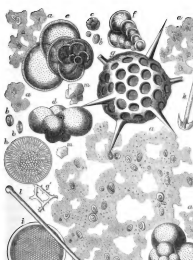


Fig. 5. Mikroskopische Ansicht des Tiefseeschlammes aus dem Atlantischen Ocean.
a Radiolithen aus Cyrtolithen. b Einzelne Cyrtolithen und Cyrtothecium.
c Cyrtosphaera. d Stabkugelform. e Eine Stabkugelform aufgebrochen.
f Cyrtolithen. g von g' Radiolarien. h und i Diatomeen-Schalthen.
k und l Foraminiferen von Globigerinenform. m Mineralbeimengungen.

Digitized by Google

Digitized by Google

seeschlamm noch eine Anzahl kleiner Mineral-Fragmente, sowie winzige Trümmer von den Kalkgehäusen verschiedener Schalthiere.

Bei der chemischen Analyse einer Tiefseeprobe, in welcher durch Dekantiren ungefähr 10% der gröberen Kalkschälchen entfernt worden waren, erhielt Gümbel folgende Zusammensetzung:

Kohlensaure Kalkerde	59,65
„ Bittererde	1,44
Thonerde, Eisenoxyd und Phosphorsäure	11,36
Kalk und Bittererde, z. Th. an Phosphorsäure gebunden	1,26
Kieselerde	20,90
Organische Substanz	3,05
Verlust und Wasser	3,74
	100,00

Dieses Mischungsverhältniß entspricht der Zusammensetzung der gewöhnlichen unreinen, etwas mergeligen Kalksteine, und wenn wir die abgesonderten 10% hinzurechnen, so erhalten wir je nach der Vertheilung der kalkigen und kieseligen Foraminiferen- oder Radiolarienschälchen die mannichfaltigen Combinationen, welche uns die verschiedenen Kalksteine der Erdoberfläche darbieten.

Ueber die Menge des Tiefseeschlamms lassen sich, wegen der Unmöglichkeit genaue Messungen in diesen ungeheuren Abgründen vorzunehmen, nur Muthmaßungen aufstellen. Wir fürchten übrigens kaum den Vorwurf der Ueberschwenglichkeit auf uns zu laden, wenn wir diese Quantität als sehr beträchtlich veranschlagen, denn es ist bekannt, daß sich die Protisten, zu denen der

Bathybius mit ſeinen Coccolithen, ſowie die Wurzelfüßer und Diatomeen gehören, mit ganz unglaublicher Geſchwindigkeit vermehren.

Das Feſtland entbehrt der Anhäufungen organiſcher Subſtanzen zwar nicht vollſtändig, allein ſie laſſen ſich weder nach Ausdehnung, noch nach Menge mit den thieriſchen Kalkbildungen des Oceans vergleichen. Wenn auch die Torfmoore in den gemäßigten und kalten Regionen weiten Strecken der Erdoberfläche ein trauriges Anſehen verleihen, ſo bleiben ſie doch immerhin nur Erſcheinungen von localem Charakter, denen jene univerſale Verbreitung des Tiefſeeſchlammes abgeht.

Eine noch viel geringere Bedeutung beſitzen gelegentliche Anſchwemmungen von Treibholz in großen Strömen und Landſeen oder jene mehlartigen Anſammlungen von kieſeligen Diatomeenſchälchen, welche hier und dort, wie in der Lüneburger Haide, den Boden bedecken.

Wir haben mit den Betrachtungen über die mechaniſche Thätigkeit des Waſſers ſeine verändernde und aufbauende Wirkſamkeit noch nicht erſchöpft.

Alle fließenden und ſtehenden Gewäſſer enthalten, wie bekannt, gewiſſe Stoffe chemiſch gelöst. Dieſe chemiſchen Beſtandtheile beeinträchtigen die Klarheit nicht; ihre Exiſtenz entzieht ſich zwar in der Regel dem Auge, macht ſich dagegen dem Geſchmack leicht bemerklich. In den Gewäſſern des Feſtlandes iſt doppeltkohlenſaurer Kalk die verbreitetſte Subſtanz, für deren Menge wir in der ſogenannten Härte einen ziemlich ſicheren Maßſtab beſitzen. Geht durch lebhafte Bewegung, Verdunſtung und Erwärmung ein Theil der Kohlenſäure verloren, ſo fällt der unlös-

liche einfach-kohlenſaure Kalk zu Boden und wir erhalten jene Kalktuffabſätze, die namentlich an Waſſerfällen oder raſch hinſtrömenden Gebirgsbächen ſo häufig bemerkt werden. *)

Im Ocean verräth der ſalzige Geſchmack das Vorhandenſein löslicher Subſtanzen, unter denen Steinſalz (Chlornatrium), Chlormagneſium und Gyps überwiegen. Durch Abdampfen laſſen ſich dieſe Salze jeder Zeit gewinnen, zur natürlichen Ablagerung dagegen gelangen ſie nur an ſolchen Orten, wo, wie am todten Meer oder am See von Utah, die Zufuhr von ſüßem Waßer nicht hinreicht, um den durch Verdunſtung erlittenen Verluſt zu erſetzen. Hier erfolgt allmälig eine ſolche Ueberſättigung an gelöſten Beſtandtheilen, daß eine Auskryſtalliſirung nach dem Grad der Löslichkeit eintritt und Ufer und Boden mit Kruſten von Gyps und Steinſalz bedeckt werden.

Ueberblicken wir nun zum Schluß die in dieſem Capitel flüchtig berührten Thatſachen, ſo gewinnen wir die Ueberzeugung, daß unſere Erde in ewigem Werden, in beſtändiger, wenn auch langſamer Umgeſtaltung begriffen iſt. Wir ſehen, wie das Erdinnere unabläſſige Angriffe gegen die feſte Rinde richtet und von Zeit zu Zeit glühende Geſteinsſtröme aus unnahbarer Tiefe zu Tage ſendet; wie Erdbeben, Hebungen und Senkungen des Bodens Veränderungen in den Niveauverhältniſſen hervorrufen; wie das Waſſer einen ſtillen, aber hartnäckigen Krieg gegen Alles Beſtehende führt, und wie

*) Pfaff, das Waſſer. S. 159.

es dabei die organiſche Welt in mannichfaltiger Weiſe als Verbündeten benützt. Alle dieſe Erſcheinungen mögen vielleicht unſer gläubiges Vertrauen auf die Unbeweglichkeit des feſten Erdbodens erſchüttern, aber wenn wir die Urſachen der furchtbaren und zugleich majeſtätiſchen Thätigkeit des Vulkanismus und der Erdbeben erforſchen, wenn wir dem Kreislauf des Waſſers mit ſeinem ganzen Gefolge von zerſtörenden und aufbauenden Wirkungen nachgehen, wenn wir die Arbeit der kalkbildenden Thierchen im Ocean und der Brennſtoff liefernden Pflanzen auf dem Feſtland belauſchen, ſo erlangen wir nicht allein einen erfreulichen Einblick in die Werkſtätte der Natur, ſondern wir finden in ihnen zugleich den Schlüſſel für die geologiſchen Ereigniſſe der Vergangenheit.

III.

Geſchichtete und maſſige Geſteine. Verſteinerungen. Regelmäßige Anordnung der Sedimentärgebilde. Methode der Claſſification. Formationslehre.

Der Boden, auf dem wir wandeln, beſteht aus Geſtein. Für den Geologen iſt Alles Geſtein, was ſich über weite Räume erſtreckt, eine anſehnliche Dicke (Mächtigkeit) beſitzt und einen *weſentlichen* Beſtandtheil der *feſten* Erdrinde ausmacht. Im lockeren Sand der norddeutſchen Ebene, im Schlamm der Pampas, im Torf, im Eis der Hochgebirge erkennt er ebenſogut Geſteine wie in den harten Granit-, Baſalt- oder Kalk-Felſen der Gebirge. Er ſchließt dagegen die Ackerkrume, ſowie alle weichen, unzuſammenhängenden, oberflächlichen Zerſetzungsprodukte von den Geſteinen aus, weil dieſen, meiſt nur wenige Zoll dicken, im Werden begriffenen Bildungen das Merkmal der Mächtigkeit abgeht. Für den Geologen bilden alle oberflächlichen Bodenbedeckungen einen Gegenſtand des Mißbehagens, denn ſie verhüllen ihm das eigentlich „anſtehende“ Geſtein.

Darum meidet er auch fruchtbare Ebenen und wandert mit Vorliebe in die Berge, wo er den Bau der Erdrinde in nackten Felswänden dem Auge erschlossen findet.

Man hat viel darüber nachgedacht und geschrieben, wie sich die Gesteine erkennen und wissenschaftlich classificiren lassen.

Dem uneingeweihten Laien fallen bei der Betrachtung der Gebirge zweierlei Gesteinsformen schon von weitem durch ihr verschiedenes Aussehen auf. In Gegenden, wo Sandsteine, Schiefer, Kalksteine oder mergelige Gebilde vorherrschen, erweckt eine höchst regelmäßige Absonderung in parallele Lagen die Aufmerksamkeit. In den Kalkbergen der rauhen Alb glaubt man zuweilen zerfallenen Mauern gegenüber zu stehen, so gleichmäßig sind hier die zerklüfteten Bänke übereinander geschichtet; an andern Orten werden klafterdicke Sandsteinlager durch papierdünne Mergelschichten getrennt; ihnen folgen andere zoll- oder fußdicke Schichten von wechselnder Zusammensetzung und Farbe. Alles liegt parallel über einander, jede Biegung, jede Veränderung in der Lage einer einzelnen Schicht wird vom ganzen Complex wiederholt und auf diese Weise bilden sich jene imposanten Gewölbe, Schichtenfaltungen und Knickungen, die man in den Alpen so häufig zu bewundern Gelegenheit hat.

Mit diesen geschichteten Gesteinen bilden die plumpen, unförmlichen Massen der Granit-, Porphyr- oder Basalt-Berge einen auffälligen Contrast. Hier läßt sich keine regelmäßige Anordnung der einzelnen Theile erkennen; glitzernde Krystalle liegen nach allen Richtungen durcheinander, beim Granit in ansehnlicher Größe und

leicht unterſcheidbar, beim Baſalt ſo winzig klein, daß wir das Mikroſkop zu Hilfe nehmen müſſen, um die Beſtandtheile zu erkennen. Den genannten Beiſpielen ſchließen ſich viele andere Maſſengeſteine an, die in der Form ihres äußeren Auftretens zwar mit jenen übereinſtimmen, in der Zuſammenſetzung aber von ihnen abweichen.

Im Allgemeinen dürfen wir die Maſſengeſteine als grob oder fein kryſtalliniſche Combinationen einer kleinen Anzahl felsbildender Mineralien betrachten, die in verſchiedenen Miſchungsverhältniſſen zuſammentreten.

Wenden wir unſere Aufmerkſamkeit jetzt der Zuſammenſetzung der geſchichteten Geſteine zu, ſo finden wir in dieſen höchſt ſelten wohlausgebildete Kryſtalle in größerer Anzahl zerſtreut. Die Quarzkörner im Sandſtein ſind abgerundet und matt, die Glimmerſchüppchen zerriſſen und beide durch ein feines, mit dem Detritus unſerer Flüſſe durchaus übereinſtimmendes Bindemittel verkittet. Bei vielen geſchichteten Geſteinen fällt der Nachweis ihrer Zuſammenſetzung aus gröberen oder feineren Trümmern nicht ſchwer, bei anderen dagegen, wie bei gewiſſen Kalkſteinen finden ſich weder deutlich erkennbare Fragmente, noch Kryſtalle, und hier belehrt uns das Mikroſkop, daß wir entweder äußerſt feine Gemenge von Kalkſchlamm, oder Anhäufungen von zahlloſen winzigen Ueberreſten kalkbildender Thiere und Pflanzen vor uns haben. Noch andere, wie Braunkohlen, Korallenkalke manifeſtiren ſofort ihren organiſchen Urſprung und ſchließlich fehlen unter den

geſchichteten Geſteinen auch kryſtalliniſche Gemenge nicht. Wenn hier alſo den Beſtandtheilen ein weiter Spielraum geboten iſt, ſo ſehen wir ſie doch alle durch ein gemeinſames Merkmal verbunden. Sie enthalten nämlich insgeſammt Ueberreſte von Pflanzen oder Thieren, freilich gar oft nur kümmerliche Spuren, in denen nur ein geübtes Auge die urſprüngliche Form herauszufinden vermag.

Verſteinerungen nennt man dieſe Ueberreſte, als ob ſie immer in Stein umgewandelt ſein müßten, während uns doch die Erfahrung zeigt, daß ſich organiſche Körper in der mannigfaltigſten Form in den Erdſchichten erhalten können. Nicht in der mehr oder weniger günſtigen Erhaltung liegt das beſtimmende Kennzeichen einer Verſteinerung, ſondern lediglich nur in ihrem Alter. Iſt ein Ueberreſt oder eine Spur irgend eines organiſchen Weſens in vorhiſtoriſcher Zeit begraben worden, während welcher die Beſchaffenheit der Erdoberfläche von den jetzt beſtehenden Verhältniſſen in weſentlichen Zügen Verſchiedenheiten zeigte, ſo rechnen wir ihn zu den Verſteinerungen, mag er bis zur Unkenntlichkeit zerſtört oder wie die Leichen ausgeſtorbener Thiere im Eiſe Sibiriens faſt unverändert überliefert ſein.

Es wird uns nicht ſchwer fallen, für die meiſten verſteinerungsführenden Geſteine in den heutigen Abſätzen der ſüßen Gewäſſer und Meere entſprechende Bildungen zu finden, die trocken gelegt und erhärtet faſt genau den nämlichen Anblick und die gleiche Zuſammenſetzung gewähren würden. Wenn wir uns ſodann die Bedingungen ins Gedächtniß zurückrufen, unter denen heutzutage organiſche Ueberreſte in die Erde eingebettet

und erhalten werden, so können wir uns der Ueberzeugung nicht verschließen, daß alle versteinerungsführenden Gesteine die Absätze einstiger Flüsse, Landseen und Meere darstellen. Man nennt sie daher auch kurzweg Sedimentgebilde.

In den krystallinischen Massengesteinen sucht man vergeblich nach organischen Ueberresten. Ebensowenig finden wir unter den wässerigen Bildungen der Gegenwart ein Mineralgemenge, das sich nur im Entferntesten mit einem Granit oder Basalt vergleichen ließe. Die erstarrten Lavaströme unserer Vulkane dagegen bieten uns die erfreulichste Uebereinstimmung mit manchen älteren krystallinischen Massengesteinen, so daß wir diesen mit Bestimmtheit, und allen übrigen mit vieler Wahrscheinlichkeit einen unterirdischen Ursprung zuschreiben und dieselben mit der Bezeichnung Eruptivgebilde belegen dürfen.

So treten uns denn in den Gesteinen überall Zeugnisse der einstigen Thätigkeit des Wassers, der Organismen und der unterirdischen Kräfte entgegen. Sinnend stehen wir vor diesen Denkmälern der Vorzeit, nach dem Schlüssel zu den Räthseln und Wundern suchend, welche sie enthalten.

In dem ganzen Gefüge der auf einander gethürmten Gesteinsmassen leuchtet eine gewisse Ordnung hervor. Wenn die geschichteten Gesteine wirklich Absätze ehemaliger Gewässer darstellen, so muß diese Ordnung nothwendigerweise eine historische sein. Die älteren Schichten müssen als die zuerst gebildeten am tiefsten, die jüngeren zu oberst liegen.

Fänden wir einen Ort auf der Erde, wo sämmtliche Sedimentgesteine in unveränderter Reihenfolge über einander geschichtet wären, so hätten wir nur die einzelnen Glieder dieser Kette zu studiren, um daraus die Entwickelungsgeschichte der Erde in ihren Hauptzügen zu ermitteln.

So leicht ist es dem Geologen aber nicht gemacht. Der Dawalaghiri, wenn er unmittelbar am Meeresufer in die Lüfte ragte, würde nicht hinreichen, um alle versteinerungsführenden Ablagerungen zur Anschauung zu bringen, denn ihre Totalmächtigkeit dürfte 100,000 Fuß noch erheblich übersteigen. Es gibt überdieß keinen Fleck auf der Erde, der ewig vom Wasser bedeckt gewesen und erst beim Erscheinen des Menschen auf's Trockene gehoben worden wäre. Meer und Festland haben in der Urzeit beständig mit einander gewechselt und jede Festlandsperiode bedeutet zugleich eine partielle Unterbrechung in der Sedimentbildung.

Unsere Kenntniß vom Schichtenbau der festen Erdrinde beschränkt sich somit auf vereinzelte Trümmer, aus denen wir unser wissenschaftliches Gebäude errichten müssen. Man kann diese Fragmente mit den Bruchstücken eines Buches vergleichen, von dem mehrere Exemplare zerrissen und regellos über eine Fläche zerstreut wurden. Wie wir uns das Buch mit Hilfe der Paginirung oder des Inhaltes aus den gesammelten Fetzen wieder herstellen können, so ist es bei einiger Vorsicht auch möglich die zerstreuten Daten der Erdgeschichte zu einem Ganzen zusammenzufügen.

Nehmen wir an, ein Berg zeigte uns die Schichten

A bis G aufgeschlossen, an einem andern Ort fänden wir die Schichten E bis P regelmäßig entwickelt, ein dritter lieferte uns einige weitere Glieder, so hätten wir nur die mehrfach vorhandenen auszuscheiden und die auf einander folgenden zu einem idealen Schema zusammenzustellen.

Mit dieser Aufgabe hat sich die Geologie beschäftigt und in der That eine durch tausendfache Beobachtung sichergestellte Reihenfolge ermittelt. Es handelt sich bei diesen Untersuchungen vor Allem darum, die gleichzeitigen Schichten in den verschiedenen Erdfragmenten richtig wieder zu erkennen, damit Lücken oder sonstige Unregelmäßigkeiten, wie sie so häufig vorkommen, sofort als solche beurtheilt werden.

Zur Orientirung in den Sedimentgebilden leisten uns abgesehen von der Lagerung zwei Merkmale treffliche Dienste: 1) die physikalische Beschaffenheit d. h. der Gesteinscharakter der Schichten und 2) die in denselben enthaltenen Versteinerungen.

Da jede Schicht ihrem idealen Begriffe nach eine von 2 parallelen Ebenen begrenzte Tafel darstellt, so steht ihrer Verbreitung an und für sich kein Hinderniß entgegen. In Wirklichkeit laufen die Begrenzungsebenen aber niemals parallel; sie convergiren und divergiren vielmehr unter verschiedenen Winkeln, deren Größe die horizontale Erstreckung der betreffenden Schichten bedingt.

Von der colossalen Ausdehnung dieser Steintafeln in der Erdrinde kann man sich eine Vorstellung machen,

wenn man erfährt, daß einzelne derselben Flächen von 50 bis 100 und selbst noch mehr Quadratmeilen bedecken.

Folgen zahlreiche Schichten von gleichartiger Zusammensetzung, Farbe und sonstigen Merkmalen in großer Mächtigkeit über einander, so läßt sich ihre horizontale Verbreitung mit Leichtigkeit nachweisen. So bedarf es zum Beispiel keiner eingehenden Untersuchung um zu erkennen, daß der roth oder bunt gefärbte Sandstein in den Vogesen und im Schwarzwald nach unten und oben von denselben Ablagerungen begrenzt wird, daß somit dieser Sandsteincomplex eine gleichzeitige, durch die Rheinebene in zwei isolirte Hälften geschiedene Ablagerung darstellt, deren weitere Ausbreitung durch den Odenwald nach Hessen und Thüringen fast Schritt für Schritt verfolgt werden kann. In diesem ganzen Gebiet liefert die Gesteinsbeschaffenheit ein vorzügliches Mittel, um das Zusammengehörige und Gleichzeitige selbst an ziemlich entfernten Punkten sofort zu erkennen. Eine weitere Verallgemeinerung dieser Thatsache zu dem Satze, daß alle rothen oder bunten Sandsteine auf der ganzen Erdoberfläche gleichzeitige Bildungen seien, würde dagegen die schwersten Irrthümer herbeiführen. In Schottland und in Nordamerika findet man Gesteine, die unserem rothen Sandstein zum Verwechseln ähnlich sehen, aber weder mit diesem noch mit einander gleichzeitig entstanden sind, denn ihre Decke, wie ihre Unterlage wird von ganz verschiedenaltrigen Ablagerungen gebildet.

Das angeführte Beispiel zeigt, daß die Gesteinsbeschaffenheit nur auf beschränktem Gebiet einen Anhaltspunkt zur Wiedererkennung gleichzeitiger Schichten bietet.

Wenn man freilich berücksichtigt, wie rasch die heutigen Absätze an den Küsten der Europäischen Meere in ihrer Beschaffenheit wechseln, so muß man sich noch darüber wundern, daß manche vorhistorischen Formationen in gleichmäßiger Entwickelung über so weite Landstriche verbreitet sind. Es liegt in der Natur begründet, daß sich das mannigfaltige Bild der Erdoberfläche auch in den geologischen Niederschlägen abspiegelt. Man hat nun für alle jene Verschiedenheiten, welche innerhalb ein und desselben Ablagerungsgebietes durch besondere Bedingungen, wie Tiefe des Wassers, Nähe eines felsigen oder flachen Ufers, Einmündung eines Flusses u. s. w. in den Absätzen hervorgerufen werden, die passende Bezeichnung „Facies" gewählt.

Wären die geologischen Schichtensysteme lediglich auf die Gesteinsmerkmale begründet, so könnte ihre Zuverläßigkeit wenig Vertrauen einflößen. Zum Glück sind aber die Steintafeln der Erde mit einer untrüglichen Schrift beschrieben. Sie enthalten Versteinerungen d. h. Ueberreste von Pflanzen und Thieren, welche während der Entstehung der sie enthaltenden Schichten die Erde bewohnten.

Wenn wir uns erinnern, wie organische Reste gegenwärtig begraben und erhalten werden, so möchte nicht leicht Jemand an der Richtigkeit dieses Satzes zweifeln.

Beim Versuch die Schriftzüge in den Erdschichten zu enträthseln, tritt uns aber sofort die unerwartete Thatsache entgegen, daß die organische Welt nicht in ihrer heutigen Gestalt aus der Hand des Schöpfers hervorgegangen sei. Der Zoologe und Botaniker wird in

den Versteinerungen nur äußerst selten bekannte, lebende Formen wiedererkennen; sie finden sich hier und da in den jüngeren Schichten, in den älteren dagegen treten uns lediglich ausgestorbene Arten entgegen. Schon ein flüchtiger Blick auf die Abbildungen eines Handbuchs der Versteinerungskunde zwingt uns die Ueberzeugung auf, daß die Erde vor dem Erscheinen des Menschen mit zahllosen von den jetztlebenden Pflanzen und Thieren verschiedenen Geschöpfen bevölkert war.

Wer hinausgeht, um den Erdschichten ihre Ueberreste abzugewinnen, findet gar bald die weitere wichtige Thatsache, daß die Versteinerungen nicht regellos zerstreut liegen, sondern daß die verschiedenen Sedimentgesteine durch ganz bestimmte Pflanzen und Thiergesellschaften (Floren und Faunen) charakterisirt werden. In Schichten von jugendlichem Alter begegnen uns häufig noch Formen, deren Merkmale an lebende Geschöpfe erinnern, je weiter wir aber in die Tiefe dringen, desto fremdartiger wird das Aussehen der Fossilreste. Zwischen der Flora und Fauna der ältesten und jüngsten Sedimente besteht ein ungeheurer Contrast, aber die weite Kluft wird ausgefüllt durch die dazwischen liegenden Schichten. Seit dem erstmaligen Auftreten belebter Wesen auf der Erde ist niemals ein Stillstand oder eine Unterbrechung in der organischen Entwickelung eingetreten, zahllose Generationen sind aufeinander gefolgt, in denen sich eine langsame Umgestaltung, eine allmälige Annäherung an die heutige Schöpfung vollzog.

Benachbarte, im Alter nahestehende Schichten enthalten deßhalb auch ähnliche Versteinerungen, während

entfernte Etappen auf dem Entwickelungsweg der Organismen an der Verschiedenheit ihrer Versteinerungen erkannt werden.

Es läßt sich unter diesen Voraussetzungen begreifen, daß bei einiger Uebung das ungefähre Alter einer Schicht je nach dem Aehnlichkeitsgrad ihrer Versteinerungen mit der jetzigen Schöpfung bestimmt werden kann.

Schichten, welche die nämliche Pflanzen- und Thiergesellschaft beherbergen, müssen offenbar ein und derselben Entwickelungsstufe angehören. Daß identische Versteinerungen hier in einem Sandstein, dort in einem Mergel, hier in schneeweißer Kreide, dort in marmorartigem Kalkstein vorkommen, läßt sich leicht begreifen, wenn wir bedenken, wie verschiedenartige Sedimente gegenwärtig unter unsern Augen gebildet werden. Wenn wir diese Thatsache in den Satz formuliren, daß *gleiche Versteinerungen die Gleichaltrigkeit zweier Schichten* beweisen, so besitzen wir das untrügliche Mittel, um in den isolirten Erdfragmenten das Gleichartige wieder zu erkennen und die zerstreuten Elemente nach ihrer Reihenfolge zu ordnen.

Eine gewisse Beschränkung erleidet unser Fundamentalsatz durch die regionenweise Verbreitung der Organismen. Wie heute an den Küsten von Australien ganz andere Conchylien wohnen, als im englisch-französischen Canal, so können auch vorhistorische Ablagerungen sehr entfernter Gegenden ganz verschiedene Versteinerungen einschließen und dennoch gleichzeitig gebildet sein. Es gibt also nicht allein verschiedene *Bildungs-*

zeiten, sondern auch verschiedene Bildungsräume. In solchen Fällen erfordert die Altersbestimmung besondere Vorsicht. Zum Glück sind übrigens die Pflanzen- und Thier-geographischen Provinzen weder jetzt scharf geschieden, noch waren sie es in irgend einer früheren Erdperiode. Eine Menge von Arten greifen aus einer Region in eine andere hinüber. Die Ueberraschung, mit welcher der europäische Reisende beim Verlassen des Schiffes die tropische Flora und Fauna Ostindiens bewundert, würde sich gewiß bedeutend vermindern, wenn er seinen Weg über das Festland genommen, und während seiner Wanderung das allmälige Auftauchen neuer südlicher Formen, sowie das langsame Verschwinden seiner gewohnten, heimatlichen Umgebung hätte beobachten können. Gebrauchen wir die Vorsicht versteinerungsführende Schichten aus fernen Ländern nicht direkt mit den Europäischen, sondern zunächst mit denen in angrenzenden Gebieten zu vergleichen, so bleibt der Werth der Fossilreste für die Altersbestimmung der Schichten unerschüttert.

In früherer Zeit gingen die Geologen von der irrigen Ansicht aus, daß die Sedimentgesteine, wie Schalen einer Zwiebel concentrische Hüllen um die ganze Erdoberfläche bildeten, daß somit allenthalben über dem Gneiß der Thonschiefer, über diesem gewisse Kalksteine, dann Steinkohlen, bunter Sandstein u. s. w. folgten. Bezeichnungen wie Steinkohlen-, Buntsandstein-, Keuper- und Kreide-Formation beziehen sich auf die Beschaffenheit einzelner hervorragender Gesteine und haben sich aus jener Zeit in der geologischen Sprache erhalten, obwohl heute Nie-

mand mehr mit diesen Namen die Vorstellung verbindet, als ob alle Gesteine einer dieser Erdperioden aus Steinkohlen, Sandstein oder weißer Kreide bestehen müßten.

Die neuere Eintheilung der geschichteten Gebirge verwendet in erster Linie jene Thatsachen, welche Lagerung und Fossilreste bieten, und legt auf die Gesteinsbeschaffenheit nur geringes Gewicht. Sie erzielt damit den großen Vortheil eine historische Uebersicht der Sedimentbildungen zu erlangen, die sich von localen Verhältnissen gänzlich unabhängig macht.

Jede einzelne Schicht repräsentirt eine Episode, mehrere auf einander folgende Schichten eine kürzere, mehrere Schichtengruppen eine längere Periode, große Schichtencomplexe ein Zeitalter in der Entwickelungsgeschichte der Erde.

Man bezeichnet in der geologischen Sprache diese Abtheilungen mit den Worten: Schicht, Stufe, Formationsabtheilung, Formation und Zeit- oder Weltalter. Unter einer Stufe versteht man mehrere gleich- oder ungleichartige Schichten, die im Wesentlichen ein und dieselbe Flora und Fauna umschließen. Eine Formationsabtheilung enthält stets mehrere Stufen mit Ablagerungen der mannigfaltigsten Art; Festland, Süßwasser- und Meeres-Gebilde können mit einander wechseln, aber alle Glieder müssen durch eine Anzahl identischer oder doch äußerst nahestehender Versteinerungen eng verbunden sein. Zu einer Formation rechnet man alle Stufen, deren organische Ueberreste eine ausgesprochene Aehnlichkeit erkennen lassen, während für die Formationen ein und desselben Zeitalters

eine entferntere Verwandtschaft genügt. Neue Formationen oder Zeitalter beginnen somit da, wo wesentliche oder auch totale Veränderungen in der organischen Schöpfung wahrgenommen werden.

Alle diese Abtheilungen unterscheiden sich nur dem Grade nach und lassen sich nicht scharf definiren. Die Schichten allein sind bestimmt abgegrenzt; die übrigen Abtheilungen beruhen auf Uebereinkommen und unterliegen, wie die Systeme der Natur- und Menschen-Geschichte überhaupt, unablässigen Veränderungen.

In dem ältesten geologischen System von Abraham Werner in Freiberg (1750—1817) wurden 3 Hauptabtheilungen in der Zusammensetzung der Erdkruste unterschieden. Das Urgebirge umfaßte alle älteren Massengesteine (Granit, Syenit, Diorit u. s. w.), sowie die krystallinischen Schiefer-Gesteine (Gneiß-, Glimmer-, Thon-, Chlorit-Schiefer); zum Flötzgebirge wurden alle festen versteinerungsführenden Ablagerungen gerechnet, während in die dritte Abtheilung „das aufgeschwemmte Land" alle oberflächlichen und weichen Gesteine der jüngsten Formationen fielen.

Das Flötzgebirge wurde wieder in mehrere Unterabtheilungen zerlegt, von denen die unterste den Namen Uebergangsgebirge erhielt. Im Ausland schloß man sich im Großen und Ganzen anfänglich der Werner'schen Eintheilung an, zog aber für das Uebergangsgebirge die Bezeichnung Primärgebilde, für die übrigen Abtheilungen des Flötzgebirges mit Einschluß der Steinkohlenformation den Namen Sekundärgebilde und

für das aufgeschwemmte Land Werners die Bezeichnung Tertiärgebilde vor.

Dem jetzigen Stand der Wissenschaft genügt auch diese Classifikation nicht mehr. Abgesehen von der specielleren Gliederung innerhalb der einzelnen Hauptabtheilungen hat man sich neuerdings fast allgemein für die Annahme von 4 großen Hauptgruppen oder Zeitaltern entschieden, von denen jedes wieder in eine Reihe von Formationen zerlegt wird.

Das älteste oder archolithische*) Zeitalter fällt fast genau mit dem Umfang des Werner'schen Urgebirges zusammen; es enthält außer zahlreichen Massengesteinen die Formationen des Urgneißes, des laurentischen Gneißes und der metamorphischen Urschiefer. Pflanzliche oder thierische Ueberreste fehlen diesem Zeitalter, dessen Dauer sich auf viele Millionen von Jahren beläuft, fast gänzlich. Nur in der laurentischen Gneißformation hat man Spuren eines sehr tiefstehenden Organismus entdeckt, welcher den Namen Eozoon erhalten hat.

Die zweite Hauptgruppe ist das alte oder paläolithische**) Zeitalter. Hierher gehört das ehemalige Uebergangsgebirge, das jetzt in Silur- und Devon-Formation geschieden wird, ferner die Steinkohlen- und Dyas-Formation. In der Silurzeit ist das Pflanzenreich nur durch Meeralgen vertreten; unter den Thieren herrschen die niedrig organisirten

*) Von ἀρχή Anfang und λίθος Gestein.

**) Von παλαιός alt und λίθος Gestein

Typen der Weichthiere, Strahlthiere und Gliederthiere vor; doch zeigen sich in der obersten Stufe auch schon einzelne Fische als die ältesten Vertreter der Wirbelthiere.

In der Devon-Formation beginnen die Landpflanzen mit blüthenlosen Gewächsen. Die Steinkohlen-Formation zeichnet sich durch erstaunlichen Reichthum an kryptogamischen Landpflanzen und Nadelhölzern aus; auch erscheinen in ihr zum ersten Male Süßwasser- und Land-Mollusken, sowie Amphibien aus der ausgestorbenen Ordnung der Ganocephalen. In der Dyas findet sich das älteste Reptil in Gestalt einer Eidechse.

Das mittlere oder mesolithische*) Zeitalter enthält die Trias-, Jura- und Kreide-Formation. Während dieser ganzen Periode spielen Amphibien und Reptilien die Hauptrolle in der organischen Schöpfung, obwohl sich bereits in der Trias Fußspuren von Vögeln und spärliche Ueberreste von Säugethieren aus der Ordnung der Beutelthiere zeigen. Während der Jura- und Kreide-Formation gewinnen ferner die Ammonshörner (Ammonites) und Donnerkeile (Belemnites) eine unglaubliche Verbreitung; die Vegetation wird in den zwei älteren Formationen noch durch blüthenlose Gewächse, Nadelhölzer und Sagopalmen (Cycadeen) repräsentirt, erhält aber am Schluß der Kreide-Formation durch zahlreiche Laubhölzer von tropischem Aussehen einen sehr veränderten Charakter.

---

*) Von μέσος der mittlere, λίθος Gestein.

Im neuen oder känolithiſchen*) Zeitalter unterſcheidet man Tertiär- und Quartär-Formation. Die organiſche Schöpfung nähert ſich mehr und mehr der jetzt exiſtirenden. In der Tertiär-Formation erſcheinen zahlreiche monodelphiſche Säugethiere, die im Gegenſatz zu den Beutelthieren des vorhergehenden Zeitalters ihre Jungen in reifem Zuſtand gebären. In der Flora werden die Cryptogamen und Nadelhölzer von den Laubhölzern bei weitem an Formenreichthum übertroffen. Mit der Diluvial- oder Quartär-Formation tritt auch der Menſch in die Schöpfung ein, die Erdoberfläche nimmt allmälig ihre jetzige Configuration an: Pflanzen und Thiere ſondern ſich in ihre heutigen Verbreitungsbezirke, die alten Formen ſterben aus und werden ſucceſſive von noch jetzt lebenden Arten erſetzt, bis endlich ohne merkbare Grenze in der Alluvial-Formation der gegenwärtige Zuſtand in der organiſchen und anorganiſchen Geſtalt der Erdoberfläche erreicht iſt.

Zur leichteren Ueberſicht findet ſich auf den folgenden Seiten eine Zuſammenſtellung der idealen Reihenfolge der geſchichteten Geſteine mit den gebräuchlichſten Bezeichnungen der Zeitalter, Formationen, Formationsgruppen und Stufen.

*) Von καινός neu, λίθος Geſtein.

Uebersicht
der geschichteten Sedimentärgesteine.

Neues oder kaenolithisches Zeitalter.	**Moderne oder Alluvial-Formation.** Gegenwärtige Ablagerungen von Quellen, Flüssen, Süßwasser-Seen und Meeren. (Torf, Korallenriffe, Tiefsee-Schlamm.) Vulkanische Produkte.		
	Quartär- oder Diluvial-Formation. Postglaciale Stufe Eiszeit Präglaciale Stufe	Mächtigkeit ungefähr 500 Fuß	Fossile Menschenreste.
	Tertiär-Formation. Neogen oder jüng. Abthlg. Pliocaene Stufe Miocaene Stufe Eogen oder ältere Abthlg. Oligocaene Stufe Eocaene Stufe	Mächtigkeit ungefähr 3000 Fuß.	Zahlreiche monodelphische Säugethiere.
Mittleres oder mesolithisches Zeitalter.	**Kreide-Formation.** Obere Abtheilung. Senon-Stufe Turon-Stufe Mittlere Abtheilung. Cenoman-Stufe Gault Untere Abtheilung. Neocom-Stufe Valangin-Stufe	Mächtigkeit etwa 5000 Fuß.	Belemniten u. Ammoniten erlöschen. Erste Laubhölzer.
	Zwischenbildung: Wealden-Stufe Tithon-Stufe		

Mittleres oder mesolithisches Zeitalter.	**Jura-Formation.**	Mächtigkeit im Ganzen etwa 10000 Fuß.	
	Obere Abtheilung (Weißer Jura oder Malm)		Aeltestes Vogelskelet.
	Portland- u. Kimmeridge-Stufe		Erste Schildkröten.
	Coralrag		Knochen-Fische.
	Oxford-Stufe		
	Mittlere Abtheilung (Brauner Jura oder Dogger)		
	Kelloway-Stufe		
	Bath-Stufe		Zahlreiche Beutelthiere.
	Unter-Oolith		
	Untere Abtheilung (Schwarzer Jura oder Lias)		
	Thouars-Stufe		
	Pliensbach-Stufe		Belemniten.
	Sémur-Stufe		
	Zwischenbildung: Bonebed oder Rhätische Stufe		Aelteste Säugethiere (Beutelthiere).
	Trias-Formation.		
	Obere Abtheilung (Keuper)		Cycadeen.
	Mittlere Abtheilung (Muschelkalk)		Meersaurier.
	Untere Abtheilung (Bunt-Sandstein)		Ammoniten. Froschsaurier. Vogelspuren (Fährten).
Altes oder palaeolithisches Zeitalter.	**Dyas- oder permische Formation.**	Mächtigkeit ungefähr 2000 Fuß.	
	Obere Abtheilung Zechstein und Kupferschiefer		Eidechsen.
	Untere Abtheilung Rothes Todtliegendes		

Altes oder palaeolithisches Zeitalter.	**Steinkohlen-Formation.** Obere Abtheilung. Productive Steinkohlen-Bildungen und flötzleerer Sandstein. Untere Abtheilung. Mariner Kohlenkalk und Culmbildungen.	Mächtigkeit im Ganzen ungefähr 28000 Fuß.	Nadelhölzer, Amphibien. Trilobiten erlöschen.
	Devon-Formation. Obere Abtheilung Mittlere Abtheilung Untere Abtheilung		Kryptogamische Landpflanzen.
	Silur-Formation. Obere Abtheilung Mittlere Abtheilung Untere Abtheilung Primordial-Stufe. Cambrische Formation.		Aelteste Fische. Seetang; niedere Thiere (Mollusken, Trilobiten).
Urgebirge oder archolithisches Zeitalter.	**Metamorphische Schiefer-Formation.** Thonschiefer Chloritschiefer Glimmerschiefer	Mächtigkeit ungefähr 50000 Fuß.	
	Laurentische Gneiß-Formation.		Eozoon.
	Urgneiß-Formation.		

An der Richtigkeit der vorstehenden Reihenfolge darf nicht gezweifelt werden, denn sie hat in allen Theilen der Erde bereits ihre Probe bestanden. Von provisorischer Bedeutung sind dagegen die Bezeichnungen und Abgrenzungen der einzelnen Stufen und Formationen. Sie tragen in hohem Grade das locale Gepräge des Bodens, auf dem sie gewachsen sind. Man hat in der irrigen Meinung, daß alle Formationen gleichmäßig über die Erde verbreitet seien, die in England, Nordfrankreich und Deutschland beobachtete Entwickelung verallgemeinert und jene nordeuropäische Local-Eintheilung und Bezeichnung auch auf Gegenden angewendet, wo sie durch die Verhältnisse wenig gerechtfertigt erscheinen. Läge die Wiege der Geologie in den Alpenländern oder in Nordamerika, so würden manche Formationen ganz andere Grenzen und Bezeichnungen erhalten haben.

Ueber die Bedeutung der größeren Zeitabschnitte hat sich in neuerer Zeit eine der älteren Auffassung entgegengesetzte Ansicht gebildet. Wenn man früher jede Stufe und jede Formation mit einer theilweisen oder allgemeinen Erdrevolution in Zusammenhang brachte und an ihre Grenzen eine gänzliche Vertilgung der früher vorhandenen Geschöpfe verlegte, haben Beobachtungen auf einem größeren Gebiet bewiesen, daß die Entwickelungsgeschichte der Erde und ihrer Bewohner einen stetigen und allmäligen Verlauf genommen, daß alle schroffen Unterbrechungen auf localen Ursachen beruhen und daß die Grenzen der verschiedenen Schichtengruppen keineswegs jene Schärfe besitzen, die ihnen ehemals zugeschrieben wurde.

Mit der Umgestaltung der geologischen Anschauungen hat sich das Interesse vorzüglich den organischen Ueberresten zugewendet. Eine neue Wissenschaft ist unter dem Namen Palaeontologie*) oder Versteinerungskunde erstanden, welche sich mit der Natur, der systematischen Stellung, der einstigen Lebensweise, der räumlichen und zeitlichen Verbreitung der Versteinerungen beschäftigt. Sie verzeichnet die Veränderungen der Pflanzen- und Thierwelt innerhalb der geologischen Perioden; sie weist das Entstehen und Verschwinden, das Auf- und Abwogen von Arten, Familien und ganzen Ordnungen in denselben nach. Als letzte Aufgabe schwebt ihr eine vollständige Darstellung und Erklärung der organischen Schöpfungsgeschichte vor.

Während die Palaeontologie ihre Aufmerksamkeit lediglich den Versteinerungen zuwendet, sucht die Geologie Fragen anderer Art zu lösen. Aus der Verbreitung der verschiedenen Formationen erkennt sie die einstige Vertheilung von Festland und Meer; aus der Mächtigkeit der Schichten sucht sie die Dauer der zu ihrer Bildung erforderlichen Zeit zu bestimmen; aus der Beschaffenheit der Gesteine schließt sie auf die örtlichen Bedingungen während ihres Entstehens. Im Gegensatz zur Palaeontologie, welche sich auf die Darstellung des Stilllebens oder des langsamen, aber unerbittlichen Kampfes um's Dasein bei den Organismen beschränkt, weiß sie von mancherlei welterschütternden Ereignissen, von Ausbrüchen eruptiver

*) λόγος τῶν παλαιῶν ὄντων Die Wissenschaft von den alten Wesen.

Gesteinsmassen, von gewaltigen Veränderungen der Erdoberfläche zu erzählen. Sie constatirt die Einwirkung der unterirdischen Empordringlinge auf ihre Nachbarschaft und bestimmt aus den Lagerungsverhältnissen genau den Zeitpunkt ihres Erscheinens.

So hat uns die Erde selbst in den Versteinerungen und Gebirgsarten zweierlei Aufzeichnungen hinterlassen, welche sich gegenseitig ergänzen und erklären. An uns ist es, diese Urkunden richtig zu deuten, aus ihnen die treibenden Kräfte und Gesetze der einstigen und jetzigen Entwickelung unseres Planeten zu ermitteln, um schließlich in der Darstellung einer natürlichen Geschichte der Schöpfung das Ziel unseres Strebens zu erringen.

IV.

Erſtes (archolithiſches) Zeitalter.

Das Urgebirge.

1. Mächtigkeit und Anordnung des Urgebirges. Gneiß- und Urſchiefer-Formation. Zuſammenſetzung und Entſtehung des Urgebirges. Metamorphismus. Eozoon.

Wie alt iſt die Erde? Wie viele Jahrtauſende hat dieſe oder jene Formation gedauert? Vor wie viel Jahren iſt der Menſch in die Schöpfung eingetreten? Das ſind die Fragen, welche immer von Neuem an den Geologen gerichtet werden und niemals befriedigende Antwort finden.

So ſicher die Wiſſenſchaft das relative Alter einer einzelnen Schicht feſtzuſtellen vermag, ſo unbeſtimmt werden ihre Angaben, wenn ſie verſucht, vorhiſtoriſche Zeiträume nach Jahren zu bemeſſen. Was jünger oder älter iſt, ergibt ſich mit größter Genauigkeit aus der Lagerung und den organiſchen Ueberreſten; für eine abſolut genaue Zeitrechnung fehlen dagegen alle ſicheren Anhaltspunkte. Mit aſtronomiſchen Vorgängen, aus

denen ſich gewiſſe Zeitabſchnitte beſtimmen ließen, hat man bis jetzt geologiſche Ereigniſſe nicht in Einklang zu bringen vermocht, und wenn die zahlloſen Generationen von Geſchöpfen, welche in früheren Erdperioden aufgetaucht und wieder verſchwunden ſind, zwar ein unendlich hohes Alter unſeres Weltkörpers beweiſen, ſo liefern ſie doch keinen Maßſtab für mathematiſche Berechnungen.

Auch aus der Mächtigkeit der Schichten läßt ſich Nichts mit Gewißheit folgern; denn wir kennen ja niemals die Energie, mit welcher die geſteinsbildenden Kräfte gearbeitet haben. Das vielberufene Beiſpiel vom Nilſchlamm, deſſen Dicke in einem Jahrhundert um $3^1/_3$ Zoll zunehmen ſoll, beweiſt nicht mehr und nicht weniger, als daß die geſchichteten Geſteine, deren Mächtigkeit man mindeſtens auf 100,000 Fuß veranſchlagen darf, eine faſt unzählbare Menge von Jahrhunderten zu ihrer Entſtehung bedurften.

Eine Berechnung nach dieſem Maßſtab würde aber ſicher zu keinem richtigen Ziele führen, da wir ja die Arbeitsgeſchwindigkeit des Nils nicht als Richtſchnur für alle Gewäſſer der Gegenwart und noch weniger für die der Vergangenheit annehmen dürfen.

Es iſt für die Geologie eine erfreuliche Thatſache, daß die Entwickelung der Erde unter ſchweren Kämpfen erfolgte; denn nur dadurch, daß ihre Oberfläche von tiefen Wunden zerriſſen iſt, erhalten wir einen Einblick in ihren inneren Bau. Hätten die Gewäſſer ununterbrochen und ungeſtört ihre Sedimente über einander gehäuft und hätten nicht unterirdiſche Kräfte hier ein Gebirge gehoben, dort einen Abgrund eröffnet, ſo wären

alle Ereignisse der älteren Erdperioden in undurchdringliches Dunkel gehüllt. Wir müßten die ganze Reihe der jüngeren Sedimentgesteine durchstoßen, um die zu unterst gelegenen zu erreichen und dazu würde sogar das vervollkommnete Rüstzeug der heutigen Technik den Dienst versagen.

Zum Glück hat uns die Erde dieser Mühe enthoben, indem sie selbst die Aufgabe übernahm, die in den älteren Formationen aufgespeicherten Schätze an Steinkohlen und nutzbaren Mineralien dem Menschen zugänglich zu machen. Nur wenige der geschichteten Sedimentgebilde unserer Festländer befinden sich nämlich in ihrer ursprünglichen Lage: fast alle sind gehoben oder gesenkt, zerrüttet oder verändert und in mannigfacher Weise in ihrer Lagerung gestört.

Nicht selten müssen wir die ältesten Sediment-Gesteine auf den höchsten Gebirgen, die jüngsten in den niedrigsten Flachländern suchen.

Im nebenstehenden idealen Durchschnitt der Erdrinde soll das Auftreten der geschichteten und massigen Gesteine dargestellt und zugleich die relative Mächtigkeit der verschiedenen Formationen angedeutet werden.

Bis vor wenig Jahren rechnete man zu den Sedimentgebilden nur jene Ablagerungen, welche so deutlich erhaltene Versteinerungen umschließen, daß auch das ungeübte Auge des Laien darin Ueberreste von Thieren oder Pflanzen erkennt.

Nach diesem Gesichtspunkt wurde die Silurformation als die tiefste und älteste bezeichnet. Hier liegen die Fossilreste der ältesten Schichten gewöhnlich in quarzreichem Sandstein oder in dunkelfarbigem Thonschiefer: Gesteinen, deren Zusammensetzung aus mechanischem Detritus

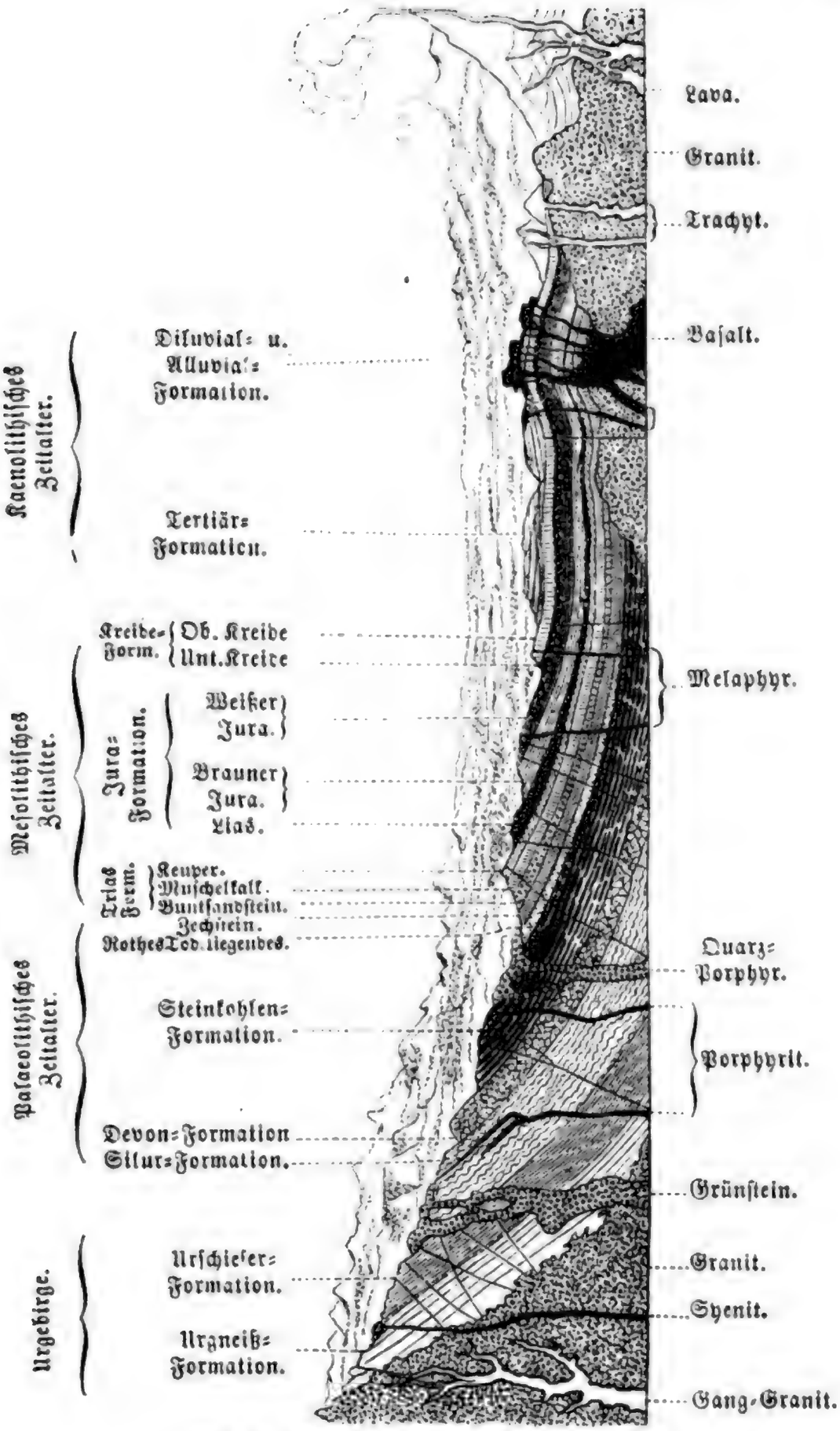


Fig. 4. Idealer Durchschnitt der Erdrinde.

Digitized by Google

trotz ihrer Härte und Dichtigkeit mit aller Bestimmtheit erkannt wird.

Damit findet indessen die Reihe der geschichteten Gesteine noch lange keinen Abschluß. Unter den fossilführenden silurischen Ablagerungen folgt ein in seiner oberen Abtheilung fast immer aus Thonschiefer bestehender Schichtencomplex von riesiger Mächtigkeit, der sich von jenem der Silurformation nur durch den Mangel an Versteinerungen unterscheidet. Eine dunkle, blaugraue oder schwärzliche Färbung, große Härte und vollkommene Schichtung in dünne, schieferige Lagen charakterisiren dieses Gestein, dessen Werth als Material zum Dachdecken, zur Herstellung von Schiefertafeln, Tischplatten und anderen technischen Zwecken durch die beiden letzten Merkmale bedingt wird. Silberglänzende Glimmerplättchen leuchten aus der dichten, selbst unter dem Mikroskop noch als sehr kleinkörniges Gemenge erscheinenden Grundmasse hervor. Je weiter nach unten, desto krystallinischer wird der Schiefer. Verschiedene Mineralien scheiden sich in deutlichen Kryställchen aus und je nach dem Vorherrschen dieser oder jener Mineralspecies sehen wir den Thonschiefer allmälig in andere Gesteine, wie Glimmerschiefer, Chlorit-, Talk- oder Chiastolith-Schiefer übergehen. An anderen Orten scheint die Auskrystallisirung von gewissen Mittelpunkten auszugehen, es bilden sich Körner von der Größe eines Hirsekorns bis zu der eines Kindskopfes und die Thonschiefer heißen dann, entsprechend der Form dieser Ausscheidungen: Frucht-, Flecken-, oder Knoten-Schiefer.

Der Uebergang, ja die Wechsellagerung von Thon-

schiefer und Glimmerschiefer läßt sich hundertfältig beobachten, doch nimmt der Glimmerschiefer im Großen und Ganzen stets die tiefere Stelle ein. An dem lebhaften metallischen Glanz des vorherrschenden weißen, messinggelben oder schwarzen Glimmers und dem ausgezeichneten, schieferigen Gefüge läßt sich dieses Gestein leicht erkennen. Es liefert dem Mineralogen manch' prächtigen Krystall oder funkelnden Edelstein; der Bergmann sieht gern darin nach nutzbarem und edlem Erz oder nach schwarzem Graphit.

Glimmerschiefer nebst seinen selteneren Begleitern, Chlorit- und Talk-Schiefer spielen in der Centralkette der Alpen, in Norwegen, Schottland, im Bayerischen Grenzgebirge und in Nordamerika eine große Rolle. H. Credner schätzt seine Mächtigkeit auf der oberen Halbinsel von Michigan mit Einschluß der untergeordneten Einlagerungen von Kalkstein, Eisenerz Quarzit u. s. w. auf mindestens 20,000 Fuß; nicht viel weniger dürfte seine Dicke nach den Angaben Gümbels im Bayerischen Walde betragen, so daß man mit einer mittleren Mächtigkeit von 20,000 Fuß für das ganze Urschiefersystem gewiß nicht zu hoch greift.

Wenn sich der Glimmerschiefer gegen oben eng an den Thonschiefer anschließt, so zeigt er sich nicht minder innig mit dem darunter liegenden Gneiß verbunden. Gneiß ist das verbreitetste und älteste aller geschichteten Gesteine, das Fundament, auf welchem sich die ganze Reihenfolge der jüngeren Formationen aufbaut. Mit wechselnder Zusammensetzung, Färbung und Korn tritt er uns entgegen, aber immerhin der Hauptsache nach

als ein Gemenge deutlich unterſcheidbarer Kryſtalle von Quarz, Glimmer und Feldſpath. Mineralogiſch unterſcheidet er ſich in Nichts von dem eruptiven Granit, aber ſeine deutliche Schichtung und ſeine innige Verbindung mit verſteinerungsführenden Ablagerungen weiſen ihm mit aller Beſtimmtheit einen Platz unter den Sedimentgebilden an.

Kein geſchichtetes Geſtein kann ſich mit dem Gneiß an Verbreitung und Mächtigkeit meſſen. Auf allen Continenten bedeckt er weite Landſtriche und bildet für ſich allein ganze Gebirge. Seine Mächtigkeit läßt ſich wegen ſtarker Faltung und öfterer Wiederkehr der Schichten nur ſelten mit Sicherheit beſtimmen, doch ſchätzt ſie Logan in Canada auf ungefähr 30,000 Fuß, wobei allerdings verſchiedene Einlagerungen von körnigem Kalk, Serpentin, Quarzit und Schiefer mit eingerechnet wurden. Dem Bergmann ſind ſowohl Gneiß, als auch namentlich die genannten Zwiſchenlagen erwünſcht, denn ſie liefern faſt Alles, was die Erde an Metallen zu bieten vermag.

Trägt nun der Gneiß wirklich die ganze Formationsreihe auf ſeinen Schultern oder haben wir Grund zu vermuthen, daß darunter noch andere Ablagerungen exiſtiren, die ſich unſerer Beobachtung entziehen? Dieſe Frage kann mit Beſtimmtheit zu Gunſten des Gneißes beantwortet werden. Man kennt ſeine untere Grenze und weiß, daß er ſich niemals auf geſchichtete, ſondern immer nur auf maſſige Geſteine und zwar vorzüglich auf Granit ſtützt.

Gneiß und Granit ſind faſt unzertrennlich

Zwillingsbrüder: wo der Eine vorhanden, fehlt nur ſelten der Andere. Beide beſtehen aus den gleichen Mineralien und nur im Mangel an Schichtung beruht das unterſcheidende Merkmal des Granits. Gar häufig verliert der Gneiß ſein ſchieferiges Gefüge und wandelt ſich allmälig in Granit um; der letztere ſendet Adern oder gangförmige Maſſen nach oben, und ſchließt zuweilen ſcharfkantige Brocken oder ganze Maſſen durchbrochenen Nebengeſteines ein.

Was zwiſchen der unteren Grenze des Gneißes und den älteſten verſteinerungsführenden Schichten der Silurformation liegt, hat die Bezeichnung Ur- oder Grundgebirge erhalten. Dieſer rieſige Schichtencomplex von mehr als 50000 Fuß Mächtigkeit repräſentirt eine unermeßlich lange Zeitperiode und läßt ſich in zwei Formationen zerlegen, wovon der Urgneiß das ältere, die Urſchieferformation das jüngere Glied bildet.

In bewunderungswürdiger Gleichförmigkeit tritt das Urgebirge überall auf. Zwiſchen einem Gneiß aus Schottland, den Alpen, Canada, Braſilien oder Afrika gibt es keinen Unterſchied und auch die Urſchiefer beſitzen auf der ganzen Erde die nämlichen Merkmale. Ebenſo gilt für ihre Aufeinanderfolge allenthalben dasſelbe Geſetz, ſo daß wenigſtens für das Urgebirge die Anſicht der älteren Geologen Rechtfertigung findet, welche ſich alle geſchichteten Geſteine in gleicher Entwickelung wie concentriſche Hüllen über die ganze Erde verbreitet dachten.

Nicht leicht würde man vermuthen, daß die äußerlich ſo verſchiedenen Geſteine des Urgebirges ſo ziemlich die gleiche chemiſche Zuſammenſetzung beſitzen. Dennoch

liefert uns die Analyſe bei allen nahezu dasſelbe Miſchungsverhältniß von Kieſelerde, Thonerde, Eiſenoxyd, Kalkerde, Kali und Natron.

Beim Thonſchiefer ſchwankt der Gehalt an Kieſelerde zwiſchen 50 und 65%, beim Glimmerſchiefer zwiſchen 60 und 70%, beim Gneiß zwiſchen 60 und 75%. Thonerde und Eiſenoxyd finden ſich im Thonſchiefer meiſt etwas reichlicher (bis zu 25%) als im Glimmerſchiefer und Gneiß, dagegen ſteigt der Gehalt an Kali und Natron beim letzteren bis auf 5%, während er im Thonſchiefer gewöhnlich nur 2,5—4% beträgt. Kalkerde tritt ſtets nur in geringen Quantitäten (1,5—4%) in die Verbindung ein.

Man kann ſomit ſagen, daß im Urgebirge nach unten eine Zunahme von Kieſelerde, Kali und Natron, nach oben eine Anreicherung an Thonerde und Eiſenoxyd ſtattfindet. Dieſe Unterſchiede machen ſich aber nicht ſprungweiſe, ſondern ganz allmälig geltend, denn man hat es bei dieſen Geſteinen mit veränderlichen Gemengen und durchaus nicht mit feſten, chemiſchen Verbindungen zu thun.

An den bisher genannten Thatſachen läßt ſich weder zweifeln, noch mäckeln. Mit dem Nachweis des Vorhandenſeins, der Verbreitung, Mächtigkeit und Zuſammenſetzung des Urgebirges findet indeſſen der Forſchungstrieb noch keine Befriedigung. Ein weit höheres Intereſſe knüpft ſich an die Fragen über Entſtehung dieſer uralten Bildungen und ihre Bedeutung für die Entwickelungsgeſchichte der Erde.

Hier eröffnet sich freilich ein hypothesenreiches Gebiet, auf welchem sich die verschiedenen Schulen seit vielen Jahrzehnten bis jetzt ohne Aussicht auf friedliche Verständigung bekämpfen.

Haben wir im Urgebirge die ursprüngliche Erstarrungskruste der Erde oder die ersten Sedimentgebilde vor uns? Ist es aus feurig-flüssiger Masse auskrystallisirt oder als wässeriger Detritus abgesetzt worden?

In diesen Sätzen liegt der Angelpunkt des wissenschaftlichen Streites unter den Geologen.

Die Befragung der geologischen Erscheinungen der Jetztzeit versagt hier ihren Dienst, denn weder unsere Vulkane noch unsere Gewässer bringen Gesteine hervor, die auch nur entfernte Aehnlichkeit mit Gneiß oder Glimmerschiefer besäßen.

Es läßt sich nicht läugnen, daß die Hypothese, welche im Urgebirge, und zwar zunächst im Gneiß, das unmittelbare Produkt der erkaltenden Erdoberfläche erblickt, am meisten Wahrscheinlichkeit zu besitzen scheint. Gneiß bildet die Grundlage aller geschichteten Gesteine, seine Zusammensetzung stimmt vollkommen mit gewissen krystallinischen Eruptivgesteinen überein; der Mangel an deutlichen Versteinerungen scheint gegen einen wässerigen Ursprung zu sprechen und selbst das ausgezeichnete Parallelgefüge ließe sich im Nothfall durch eine successive Erstarrung erklären. Unter dieser Voraussetzung hat man in der That auch einen Unterschied zwischen Schieferung und eigentlicher Schichtung aufzustellen versucht, obwohl diese Differenz bei Lichte gesehen auf einer Fiction beruht.

Gegen die feurige Entstehung des Gneißes (beim

Glimmer- und Thonschiefer hat eigentlich Niemand ernstlich an eine solche gedacht) erheben sich aber vom chemischen Standpunkt aus zahlreiche Bedenken. Vor Allem gibt die Vertheilung und Ausbildung der mineralischen Bestandtheile dem Gneiß durchaus nicht das Aussehen eines Schmelzproduktes.

Eine alte Erfahrung belehrt uns, daß sich in einer feurig-flüssigen Masse bei der Abkühlung alle Substanzen nach ihrem Schmelzgrad ausscheiden und zwar die schwerschmelzbaren zuerst, die leichtschmelzbaren zuletzt. Unter den Bestandtheilen des Gneißes erfordert aber Quarz weitaus die größte Hitze, um in flüssigen Zustand überzugehen; man müßte daher erwarten, daß zuerst Quarz, dann Glimmer und zuletzt Feldspath zur Krystallisirung gelangten. In Wahrheit hat sich aber offenbar zuerst der leichtschmelzbare Feldspath in deutlichen Krystallen ausgeschieden, um welche sich dann Quarz in unregelmäßigen, verzerrten Massen anschmiegte. Man kann ferner ernstlich daran zweifeln, ob aus einem feurig-flüssigen Gemenge überhaupt Silicate wie Feldspath und Glimmer neben freiem Quarz entstehen können, da uns das Experiment bei ähnlichen Verhältnissen immer nur kieselreiche Gläser liefert; endlich läßt sich noch anführen, daß die Dichtigkeit des im Gneiß vorkommenden Quarzes nicht der durch Schmelzung, sondern durch wässerige Krystallisation gebildeten Kieselsäure entspricht.

Noch könnten manche andere Einwürfe hervorgehoben werden, allein das bereits Erwähnte dürfte genügen, um die Hypothese von der feurigen Entstehung des Gneißes zu widerlegen. Selbst ehemalige warme

Vertheidiger dieser Ansicht suchen neuerdings den primitiven Ursprung des Gneißes durch Erstarrung nur noch für einen Theil desselben zu retten. Im Gneiße sollen sich darnach sedimentäre und Erstarrungs-Gesteine begegnen. „Wäre es möglich", — meint Cotta, der bedeutendste Vertreter dieser Hypothese — „eine solche Grenze innerhalb der Gneißbildung scharf zu bezeichnen, dann würde es zweckmäßig sein, die Erstarrungsgneiße von den metamorphischen, zum Glimmerschiefer gehörigen durch eine andere Benennung zu trennen." Daß für eine derartige Trennung genügende Anhaltspunkte fehlen, gesteht übrigens Cotta freimüthig zu.

Es bleiben nun noch zwei Hypothesen übrig, von denen jede ihre Vertheidiger gefunden hat. Nach der einen stellt der Gneiß nebst seinem Zubehör wirklich die primitive Erstarrungskruste dar, erhielt aber erst durch spätere Veränderung sein jetziges Aussehen; nach der anderen ist er das älteste, durch chemische Processe veränderte Sedimentgestein. Beide Hypothesen kommen darin überein, daß der Gneiß, sowie alle übrigen Gesteine des Urgebirges, nicht mehr in seiner ursprünglichen Gestalt vorliegt, sowie darin, daß Wasser und hoher Druck den verändernden (metamorphosirenden) Einfluß ausgeübt haben. Man bezeichnet deßwegen in der Geologie die Gesteine des Urgebirges geradezu als *metamorphische*.

Da nun die Urschiefer gegen oben auf das Innigste mit versteinerungsführenden Schichten verknüpft sind und sich äußerlich sehr wenig oder gar nicht von denselben unterscheiden lassen, so liegt die Vermuthung nahe, daß auch diese gewisse Veränderungen erlitten haben.

Wenn die geschichteten Gebirgsarten bisher geradezu als mechanische oder chemische Absätze der Gewässer oder Organismen bezeichnet wurden, so zeigt doch die alltägliche Erfahrung, daß ein Sandstein, Thonschiefer, Kalkstein u. s. w. niemals in der jetzt vorliegenden Form entstanden ist. Diese Gesteine stimmen zwar in ihrer Zusammensetzung und ihrem Aussehen so vortrefflich mit dem Sand, dem Schlamm und den Kalkabsätzen unserer Gewässer überein, daß sich über ihre sedimentäre Natur kein Zweifel erheben kann, aber sie unterscheiden sich augenscheinlich durch viel innigeren Zusammenhang der einzelnen Theilchen, also durch größere Festigkeit und Härte.

Aus Experimenten, bei welchen man die in der Natur vorkommenden Verhältnisse möglichst genau herzustellen versuchte, hat man gefolgert, daß diese Veränderungen durch den Druck später gebildeter Schichten und durch chemische Einwirkung des alle Gesteine durchdringenden Wassers hervorgebracht wurden. Daraus erklärt sich auch, daß die Gesteine der älteren Formationen in der Regel viel stärkere Umwandlungen erlitten haben, als die der jüngeren. Nur dann, wenn uralte Ablagerungen, wie z. B. die losen silurischen Sande und blauen Thone bei St. Petersburg bald nach ihrer Entstehung auf's Festland gehoben und von keinen späteren Sedimenten bedeckt wurden, konnten sie ihre ursprüngliche Gestalt fast unverändert beibehalten.

Solange die sedimentäre Entstehung eines Gesteines aus der Zusammensetzung und dem Vorkommen unzweifelhaft hervorgeht, betrachtet man alle Veränderungen als selbstverständlich; sobald sich aber Mineralien in größerer

Menge auszuscheiden beginnen und ein fein krystallinisch-schieferiges oder gar körniges Gefüge entsteht, pflegt man die Gesteine als *metamorphische* zu bezeichnen. Dieser Ausdruck wurde früher ausschließlich nur auf das Urgebirge angewendet, bis man in den Alpen sehr stark metamorphosirte Gebilde entdeckte, deren jugendliches Alter aus ihrer Lagerung und ihrer innigen Verbindung mit versteinerungsführenden Absätzen hervorgeht. Dieselben finden sich immer nur an solchen Orten, wo steile Aufrichtungen, starke Faltungen und Knickungen der Schichten Störungen verrathen, die sich lediglich durch heftigen Druck erklären lassen.

Die beiden Gegensätze: alte silurische Schichten in horizontaler, ungestörter Lagerung und kaum verändert bei Petersburg einerseits und junge, in hohem Grade umgewandelte, stark zerrüttete Gebilde in den Alpen anderseits, mußten als Fingerzeig dienen, daß bei der Metamorphose der *Druck* eine wichtigere Rolle als die *Zeit* spiele.

Damit haben wir aber einen Factor gewonnen, der sich nicht wie die Zeit dem Experiment entzieht. Nimmt man einen beliebigen, feinen Flußschlamm von der Zusammensetzung des Urthonschiefers und drückt ihn mittelst einer hydraulischen Presse zusammen, so läßt sich eine ziemlich harte, geschichtete und unter günstigen Umständen sogar schieferige Masse herstellen; preßt man diese bei fortdauerndem Drucke von oben auch von beiden Seiten her zusammen, so entstehen im Kleinen ganz ähnliche Schichtenfaltungen, wie wir sie bei metamorphischen Gesteinen im Großen in der Natur beobachten können.

Aber noch mehr! Man hat heiße Wasserdämpfe unter einem Druck von mehreren Atmosphären auf Thon einwirken lassen und auf diese Weise blätterigen Glimmer, Kryställchen von Quarz und ein feldspathartiges Mineral erzeugt.

Wasser, hoher Druck und Wärme scheinen somit die Factoren des Metamorphismus zu bilden. Die beiden ersten dürften absolut erforderlich sein, während nach der Meinung mancher Geologen die Wärme zwar beschleunigend wirkt, aber bei hinreichender Zeitdauer auch entbehrt werden kann.

Betrachtet man Gneiß, Glimmer- und Thon-Schiefer nebst ihren Einlagerungen als die ältesten Sedimentgesteine, so erhalten wir den ersten Factor: Wasser, im Ueberfluß. Wenn wir ferner die enorme Mächtigkeit des Urgebirges bedenken, so ergibt sich wenigstens für die tieferen Gesteine, wie Gneiß und Glimmerschiefer, ein so furchtbarer Druck, wie wir ihn künstlich gar nicht herzustellen vermöchten. Auch nach Wärme werden wir nicht lange vergeblich suchen; denn der Gneiß als das älteste geschichtete Gebilde mußte durch die Nachbarschaft des glühenden Erdinnern gewiß in eine ziemlich hohe Temperatur versetzt werden.

Für den Gneiß waren somit nach dieser Anschauung die Bedingungen zur Metamorphose bei weitem am günstigsten und aus den angeführten Thatsachen ließe sich die allmälige Abnahme der metamorphischen Wirkungen gegen oben in ungezwungener Weise erklären.

Wo bleibt aber die ursprüngliche Erstarrungskruste der Erde, wenn sie der Gneiß nicht ist?

Man könnte zunächst an Granit denken, da sich das Urgebirge in der Regel auf diesen stützt. Allein für den Granit werden von der Chemie die nämlichen Bedenken gegen eine feurige Entstehung erhoben, welche bereits beim Gneiße erwähnt wurden.

Es bleibt in der That Nichts übrig, als einzugestehen, daß wir eine Erstarrungskruste nicht kennen, ja daß eine solche möglicher Weise überhaupt nicht mehr existirt.

Eine Erklärung für diese vielleicht überraschende Behauptung ließe sich in der folgenden hypothetischen Betrachtung finden.

Man stelle sich vor, die einstige Erstarrungsrinde sei soweit abgekühlt, daß sich heißes Wasser darauf niederschlagen konnte. Dieses Wasser mußte nach den im ersten Kapitel (Seite 10) gegebenen Andeutungen mit gasförmigen Stoffen, worunter verschiedene Säuren, namentlich Kohlensäure, gesättigt sein und war somit im Stande, sofort einen sehr kräftigen Auflösungs- und Zerstörungs-Proceß einzuleiten. Die leichtlöslichen Bestandtheile der Erdkruste, z. B. die Alkalien und Kalkverbindungen wurden ausgelaugt, die schwerlöslichen wie Kieselsäure, Thonerde, Eisenoxyd u. s. w. blieben zurück, wurden nun von den heißen Fluthen hin- und hergeworfen und schließlich zu feinem Schlamm zermalmt. Es bildete sich nach und nach eine Sedimentschicht, die einen gewissen Druck auf das bewegliche Erdinnere ausübte. Hiedurch und in Folge der Anziehung von Sonne und Mond wurde die Kruste von der schmelzflüssigen Masse da und dort zersprengt: es entstanden Unebenheiten auf der Oberfläche, und damit

Gelegenheit zu einer intensiveren, zerstörenden Wirksamkeit des Wassers. Da jede Eruption eine locale Hebung und in einiger Entfernung eine Senkung zur Folge haben mußte, so konnten die bereits gebildeten Sedimentschichten in solche Tiefe gelangen, daß sie in Folge der hier wirksamen Erdwärme und der auflösenden Kraft des überhitzten Wasserdampfes in einen zähen, wässerigen Brei verwandelt wurden.

Eröffnete sich durch gelegentliches Bersten der darüber lastenden Schichten ein Ausgang, so wurde dieser Brei an die Oberfläche gepreßt und konnte dort als massiges Eruptivgestein erstarren. Damit fänden auch die vielen Uebergänge, sowie die identische Zusammensetzung von Gneiß und Granit ihre Erklärung; denn der letztere wäre ja nichts anderes als eruptiv gewordener Gneiß.

Das sind in kurzen Zügen die Anschauungen, welche sich manche Geologen in neuerer Zeit über die Entstehung des Granites und der metamorphischen Gesteine gebildet haben.

Ich gestehe zu, daß sich verschiedene Einwürfe gegen dieselben erheben lassen, allein sie scheinen besser mit den Gesetzen der Chemie und Physik zu harmoniren, als die Hypothesen, welche in dem Gneiß theils das Erstarrungsprodukt einer feurig-flüssigen Masse, theils das Resultat der Einwirkung trockener Hitze oder kalten Wassers auf alte Sedimentgesteine erkennen.

Die krystallinische Beschaffenheit mancher Gesteine des Urgebirges kann, wie ich gezeigt habe, nicht als Beweis gegen ihren wässerigen Ursprung benützt werden. Unwiderleglich festgestellt freilich wäre ihre sedimentäre

Natur, wenn unzweifelhafte organische Ueberreste im Gneiß oder Urschiefer gefunden werden könnten.

Seitdem man weiß, daß fast aller marine kohlensaure Kalk der Thätigkeit zahlloser, kleiner Organismen sein Dasein verdankt, dürfen mit Fug und Recht die häufigen Marmor-Einlagerungen im älteren Urgebirge wenigstens als ein Fingerzeig für die damalige Existenz belebter Wesen betrachtet werden.

Noch bestimmter sprechen dafür mächtige Lager von Kohlenstoff in der Form von Graphit, sowie das gelegentliche Vorkommen von Naphtha: denn die Chemie kennt bis jetzt keinen Proceß, durch welchen Massen von Kohlenstoff oder Kohlenstoffverbindungen ohne organische Beihülfe zu Stande kommen könnten.

Ungeachtet dieser Andeutungen wollte es doch nicht gelingen, erkennbare Spuren von Organismen aufzufinden, bis endlich vor einigen Jahren der canadische Geologe Logan in einem zwischen Gneiß eingelagerten Flötz von körnigem Kalk eigenthümliche, knollige, von Serpentin durchdrungene Massen entdeckte, welche er für organischen Ursprungs hielt.

Proben dieser muthmaßlichen Versteinerung wurden von verschiedenen Fachmännern untersucht und gerade die ausgezeichnetsten Kenner der mikroskopischen Structur bei fossilen Organismen aus den niedrigen Thierklassen, wie Carpenter, Dawson, Gümbel, und Rup. Jones gaben ihr einmüthiges Urtheil dahin ab, daß man es mit einer neuen Foraminiferenform von ungewöhnlicher Größe zu thun habe.

Das merkwürdige, mit dem Namen Eozoon*) (Morgenwesen) bezeichnete Geschöpf wurde, nachdem einmal seine Eigenschaften bekannt waren, nicht nur in Canada, sondern auch im körnigen Urkalk von Irland, Skandinavien, im böhmischen und bayerischen Wald, sowie in den Pyrenäen aufgefunden. Dasselbe kann somit jetzt geradezu als leitendes Fossil der Urgneißformation angesehen werden.

Es bedurfte freilich des Zeugnisses so bewährter Autoritäten, um die organische Natur des Eozoon zu beglaubigen; denn beim ersten Anblick würde nicht leicht Jemand eine Versteinerung darunter vermuthen.

Das Eozoon besaß ursprünglich, wie fast alle Foraminiferen (Seite 39) eine kalkige, durch innere Zwischenwände in viele Kammern abgetheilte Schale. Diese Kammern werden im lebenden Zustand von einer gallertartigen, sogenannten Protoplasmasubstanz eingenommen; nach dem Absterben füllen sie sich zuweilen mit Schlamm oder mit fremder, mineralischer Substanz, welche durch die feinen Poren der Schale leicht einzudringen vermag. Beim Eozoon tritt die Möglichkeit einer Erhaltung nur dann ein, wenn die Infiltration einer schwerzerstörbaren Substanz durch die Poren des Gehäuses stattgefunden hat. Im entgegengesetzten Fall verfiel die kalkige Schaale dem vernichtenden Einfluß der Metamorphose.

Man findet nun häufig im körnigen Kalk faustgroße Knollen oder massige Parthien von noch ansehnlicheren Dimensionen, die von einem grünen Mineral

*) von ἠώς Morgenröthe, ζᾶον belebtes Wesen.

(Serpentin) in mehr oder weniger regelmäßiger Weiſe durchzogen ſind. Bei dem canadiſchen Eozoon bildet der Serpentin zahlreiche, ſchmale durch weißen Kalkſpath getrennte, concentriſche Bänder.

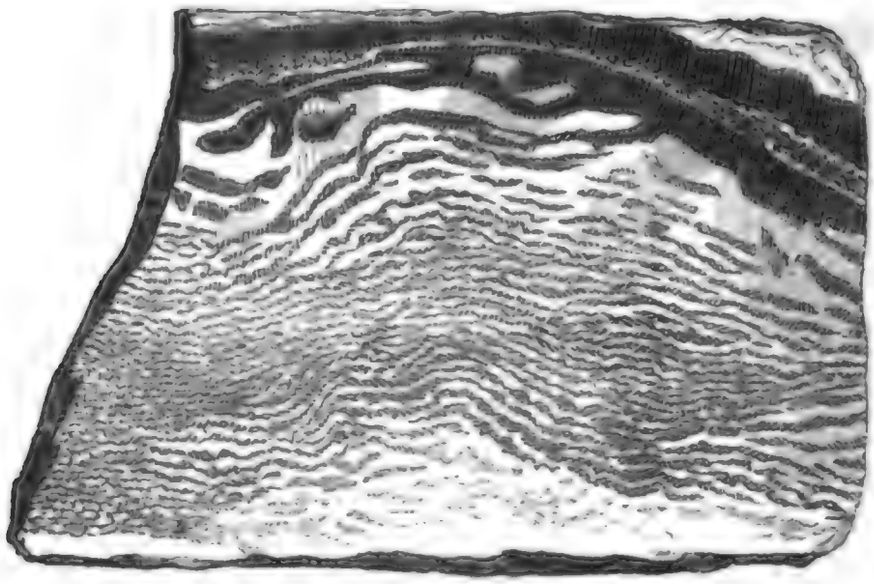


Fig. 5. Eozoon Canadenſe aus laurentiſchem Gneiß von Canada.

Von den grünen Streifen, welche man als Ausfüllung der Kammern betrachtet, entſpringen kleine, in die kalkigen Zwiſchenſchichten hineinragende Serpentin-Aeſtchen oder Fädchen. Das ſind offenbar Injectionen von feinen, in der Schale ſelbſt verlaufenden Kanälchen, wie ſie vielleicht am ähnlichſten bei der lebenden Foraminiferen-Gattung Tinoporus bei hinreichender Vergrößerung geſehen werden. Beſeitigt man durch Salzſäure den kohlenſauren Kalk, ſo treten die Kanälchen deutlicher hervor und man erhält dann unter dem Mikroſkop bei achtzigfacher Vergrößerung die in Figur 6 dargeſtellte Anſicht.

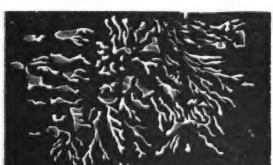


Fig. 6.

Ein idealisirtes Bild von Eozoon hat Carpenter (Fig. 7) zu entwerfen versucht.

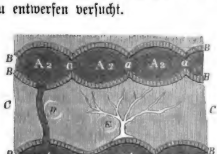


Fig. 7. Idealisirtes Bild vom Eozoon.

Der abgebildete Durchschnitt stellt ein kleines Stück von zwei über einander liegenden Serpentinstreifen nebst der dazwischen liegenden weißen Kalkspathschicht dar. In den ersteren sind je drei neben einander gelegene Kammern (A^1 und A^2), die bei a durch spaltenförmige Oeffnungen mit einander in Verbindung stehen, restaurirt. Sie sind wegen ihrer Ausfüllung mit grüner Serpentinmasse dunkel schattirt. Mit B sind die von feinen Röhrchen durch-

bohrten Seitenwände der Kammern bezeichnet und C ſtellt das aus kohlenſaurem Kalk beſtehende ſogenannte Zwiſchen- oder Ausfüllungs-Skelett dar, welches in ähnlicher Weiſe bei vielen lebenden Foraminiferen vorkommt. Durch dieſes Zwiſchenſkelett ſenden die Kammern in gewiſſen Intervallen Communicationsröhren (D) nach der nächſten Kammernreihe, oder es verlaufen darin baumförmig verästelte Kanälchen (E), die im lebenden Zuſtand mit Protoplasma ausgefüllt ſein mußten, jetzt aber von Serpentinmaſſe injicirt ſind und darum in mikroſkopiſchen Schliffen leicht erkannt werden.

Verſchiedene Geologen haben die organiſche Natur des Eozoon in Zweifel gezogen, indem ſie auf das kryſtalliniſche, einer Erhaltung organiſcher Reſte höchſt ungünſtige Gefüge des Urkalkes, auf die ſonſt niemals beobachtete Serpentin-Infiltration, und namentlich auch auf die rieſige Größe des Eozoon, gegenüber den meiſt winzig-kleinen lebenden Foraminiferen hinweiſen. Seitdem man übrigens Kammern von recenten Arten mit einem ſerpentinähnlichen Mineral ausgefüllt gefunden, ſeitdem Carpenter die ſtattlichen Gattungen Parkeria und Loftuſia beſchrieben und Salter die Foraminiferen-Natur der mehrere Zoll großen Receptaculiten nachgewieſen hat, verlieren wenigſtens die letzten Einwürfe ihre Bedeutung.

Mit der Entdeckung des Eozoon finden wir eine Vermuthung beſtätigt, zu welcher uns ſchon das Vorkommen von Graphit und körnigem Kalk geführt hatte. Wir ſind jetzt genöthigt, in den nahezu 50000 Fuß mächtigen Geſteinen des Urgebirges Ablagerungen jener

unendlich langen, unmittelbar auf die Erstarrung der Erdkruste folgenden Periode anzuerkennen, in welcher die ältesten, belebten Wesen auf der Erde erschienen.

Was für ein Interesse knüpft sich aber an diese Erstgebornen der Schöpfung! Wenn wir irgendwo die Unzulänglichkeit unseres Wissens zu beklagen haben, so ist es gerade hier, wo uns ein widriger Einfluß nahezu alle Ueberreste aus dem Frühlingsalter der Erde unwiederbringlich vernichtete und uns den Einblick in die ersten Anfänge des organischen Lebens in tiefes Dunkel verhüllte.

Als eine Erscheinung von hoher Wichtigkeit dürfen wir es aber bezeichnen, daß die einzige, noch erkennbare Spur aus dieser entlegenen Periode auf ein Wesen hindeutet, dessen Verwandte jenen niedrigsten Formen der Schöpfung angehören, die unter dem Namen „Protisten" eine Mittelstellung zwischen dem Pflanzen- und Thierreich einnehmen.

Welche und wieviele Zeitgenossen des Eozoon spurlos verschwunden sind, vermögen wir heute nicht mehr zu unterscheiden; denn die ersten Blätter im Buche der Schöpfung hat der Metamorphismus bis zur Unkenntlichlichkeit verwischt. Soviel dürfen wir jedoch als Thatsache anerkennen, daß im Zeitalter des Urgebirges, dessen Dauer alle übrigen erdgeschichtlichen Perioden zusammengenommen um ein Bedeutendes an Länge überragte, organische Wesen die Erde bevölkerten, daß somit die Versteinerungen der darauf folgenden Silurformation bereits eine vorgeschrittene Stufe in der Entwickelung der Schöpfung darstellen.

2. Edelsteine. Besondere Lagerstätten und Erzgänge.

Der Geologe faßt bei der Untersuchung des Urgebirges hauptsächlich die Verhältnisse der Lagerung, der Zusammensetzung und der Entstehung der verschiedenen Gebilde in's Auge; für ihn kommen in erster Linie die weitverbreiteten Gesteine als wesentliche Bestandtheile der Erdoberfläche in Betracht und bei diesen fallen fast nur die felsbildenden Mineralien in den Bereich seiner speciellen Forschung. Alle zufälligen, auf vereinzelte Punkte beschränkte Mineralvorkommnisse betrachtet er als angenehme Beigabe, gewissermaßen als Zierrath des im Ganzen ziemlich einförmigen Urgebirges. Er würde ihnen vom rein geologischen Standpunkt aus vielleicht nur geringe Beachtung schenken, wenn nicht gerade diese Beigabe für das praktische Leben häufig ein ganz hervorragendes Interesse in Anspruch nähme.

So verdient es der Erwähnung, daß die meisten Edelsteine dem Urgebirge entstammen. Der Diamant hat sich bis jetzt eingewachsen nur in einem durch parallel geordnete Talkschüppchen schieferigen Quarzgestein, dem

sogenannten Itakolumit Brasiliens gefunden. Rubin und Sapphir sind vorzugsweise in Talk- und Hornblendeschiefer zu Hause; der Smaragd liebt Thon- und Glimmerschiefer, der Topas einen im Gneiß eingelagerten Quarzit. Auch unter den Halb-Edelsteinen trifft man Turmalin, Beryll, Granat und die vielen buntgefärbten Quarzvarietäten besonders häufig im Urgebirge. Immerhin bleibt jedoch das Vorkommen der Edelsteine so vereinzelt, daß ihr Preis geradezu unerschwinglich würde, wenn sie durch bergmännische Arbeit auf ihrer ursprünglichen Lagerstätte gewonnen werden müßten.

Zum Vortheil der prunkliebenden Menschheit erleichtert indessen die Natur selbst das Auffinden der Schmucksteine. Wenn das Urgebirge durch Verwitterung oder mechanische Angriffe zerbröckelt und zersetzt wird, so trotzen die Edelsteine vermöge ihrer Härte und Widerstandsfähigkeit gegen chemische Angriffe viel leichter den zerstörenden Einflüssen, als die übrigen Bestandtheile ihres Muttergesteins. Sie erhalten sich als Körner oder Krystalle, wenn ihre Umgebung längst zu Staub zerfallen ist, werden darauf von den Gewässern fortgeführt und in den Kies-, Sand- und Schutt-Anhäufungen der Ebenen begraben. Hier sammeln sie sich allmälig so reichlich an, daß es sich lohnt, die lockeren Massen auszuwaschen, die leichteren Theilchen abzuschwemmen, um schließlich die Edelsteine nebst anderen werthvollen Mineralien, wie Gold, Platin, Zinn u. s. w. zu gewinnen. Man nennt diesen Prozeß „das Ausseifen" und die mit kostbaren Metallen oder Edelsteinen versehenen Schuttablagerungen Seifengebirge.

Alle Diamanten von hohem Werth wurden im Seifengebirge gefunden. In Oſtindien, Braſilien und neuerdings in Südafrika bildet das „Seifen“ einen Erwerbszweig für Tauſende von Menſchen. Dagegen könnten als einziges Beiſpiel einer rentablen bergmänniſchen Gewinnung von Edelſteinen nur die Smaragdgruben des Tunka-Thals in Peru genannt werden.

Schon oben wurde erwähnt, daß das Urgebirge den Kohlenſtoff nicht nur in ſeiner reinſten Form als Diamant, ſondern auch in der unſcheinbaren Geſtalt des Graphits enthält.

Der Graphit iſt in phyſikaliſcher Beziehung geradezu der Antipode des Diamants. Er iſt ſchwarz, undurchſichtig, metallglänzend, unverbrennlich und ſo weich, daß er durch den Fingernagel geritzt wird. Seine Verwendung zur Bleiſtiftfabrikation, zur Gewinnung von Ofenſchwärze, Schmelztiegel und Maſchinenſchmiere macht ihn zu einem lohnenden Gegenſtand des Bergbaues.

In kleinen Parthien findet er ſich in verſchiedenen Geſteinen, in bauwürdigen Maſſen nur im Urgebirge.

Der Graphit erſcheint in Form von Lagern, häufig von körnigem Kalk begleitet.

Unter Lager oder Flötz verſteht man ſolche Anhäufungen irgend eines beſonderen Minerals oder Mineralgemenges, welche der Schieferung oder Schichtung des ſie umſchließenden Geſteines parallel laufen. Man ſpricht von Kohlen-, Salz-, Erz-Lagern u. ſ. w., je nach der Beſchaffenheit des vorherrſchenden Beſtandtheils.

Alle ächten Lager haben gleiche Entſtehungsweiſe

mit ihrem Nebengeſtein und gehören mit dieſem zu derſelben geologiſchen Periode.

Die Bedingungen zur Graphitbildung ſcheinen nur im Urgebirge vorhanden zu ſein. Sehr wahrſcheinlich verdanken wir dieſe eigenthümliche Geſtaltung des Kohlenſtoffes metamorphiſchen Prozeſſen, über deren Wirkſamkeit wir vorläufig noch keine klare Vorſtellung beſitzen.

Zur Bleiſtiftfabrikation eignet ſich nur der reinſte, von allen fremdartigen Beimengungen freie Graphit, wie man ihn in großen Maſſen auf Ceylon und im ſüdlichen Sibirien findet. Früher mußten die berühmten, im Thonſchiefer befindlichen Lager von Borrowdale in Cumberland faſt den ganzen Bedarf decken. Man verfuhr deßhalb äußerſt ſparſam mit dem werthvollen Material und öffnete die Gruben nur ein einziges Mal im Jahre. Eine recht gute Qualität wird auch zu Schwarzbach in Böhmen gewonnen, während in dem benachbarten bayeriſchen Wald bei Paſſau die Beimengungen von Kieſelerde, Thonerde und Eiſenoxyd auf 58% ſteigen.

Der Paſſauer Graphit kann deßhalb nur zur Herſtellung feuerfeſter Tiegel, Ofenplatten, Ziegel u. dgl. verwendet werden.

In der Form von Lagern finden ſich im Urgebirge aber auch andere nutzbare Mineralien, namentlich gewiſſe Eiſen- und Kobalt-Erze. Das wegen ſeiner Reinheit hochgeſchätzte ſchwediſche Eiſen wird faſt ausſchließlich aus einer Verbindung von Eiſen mit Sauerſtoff, dem ſogenannten Magneteiſenſtein gewonnen. Dieſes Erz bildet bei Dannemora, Bisperg und Norberg

in Schweden, ſowie an vielen Orten des ſüdlichen Norwegens mächtige Lager im Gneiß, die ſich entweder auf weite Erſtreckung in gleichmäßiger Stärke zwiſchen die parallelen Schichten des Nebengeſteins einſchieben, oder ſtellenweiſe zu gewaltigen, linſenförmigen Maſſen anſchwellen und alsdann die Bezeichnung Lagerſtöcke erhalten.

Treten ſolche Stöcke durch Aufrichtung der Schichten an die Oberfläche und leiſten ſie der Verwitterung etwas größeren Widerſtand als ihr umhüllendes Nebengeſtein, ſo können ſie ſich allmälig als förmliche Magnetberge aus ihrer Umgebung erheben. So erregt der Taberg bei Jönköping in Schweden die Bewunderung aller Reiſenden und in Luleo-Lappmarken ragt der Gellivara-Berg als eine rieſige Magneteiſenſteinmaſſe von ein paar tauſend Fuß Höhe in die Lüfte.

Es fehlt, wie man ſieht, den Magnetbergen unſerer Märchen nicht an thatſächlicher Unterlage und wenn ſie auch den Seefahrern der benachbarten Meere ungefährlich bleiben und keine leidenſchaftliche Anziehungskraft auf die Schiffsnägel ausüben, ſo läßt ſich immerhin ihr Einfluß auf die Bouſſole in beträchtlicher Entfernung wahrnehmen.

Wie Skandinavien das beſte Eiſen beſitzt, ſo liefert es auch das Erz zur ſchönſten blauen Metallfarbe.

Die Verbindungen des Kobalts mit Schwefel und Arſenik (Glanzkobalt, Kobaltkies u. ſ. w.) lagern ſich bei Skutterud in Norwegen und Tunaberg in Schweden in ähnlicher Weiſe zwiſchen das Urgebirge, wie das Magneteiſen.

Die Menge des Erzes ist indessen hier weit geringer. Es bildet nicht die Hauptmasse des im Wesentlichen aus Glimmer und Quarz zusammengesetzten Lagers, sondern findet sich nur mehr oder weniger reichlich in demselben eingesprengt. Häufig greift die Erzführung auch in das hangende oder liegende Nebengestein über, so daß die Grenzen des Erzlagers nicht scharf bestimmt werden können.

Man bezeichnet derartige Vorkommen auch als Imprägnationen.

Zwischen Lagerstöcken und Imprägnationen einerseits und den eigentlichen Erzgängen andererseits läßt sich praktisch kaum ein durchgreifender Unterschied feststellen.

Im Allgemeinen versteht man unter Gängen oder Adern Ausfüllungen von Spalten und Klüften. Gewöhnlich durchschneiden die Gänge das umgebende Gebirge unter größerem oder kleinerem Winkel, können aber auch den Schichten desselben auf gewisse Erstreckung parallel laufen. Im letzteren Fall nehmen sie zuweilen vollständig die Gestalt eines Lagers an, ohne jedoch, wie jene Alter und Entstehungsweise mit dem Nebengestein zu theilen. Solche Lagergänge gehen häufig wieder in ächte Gänge über, indem sie die dem Schichtenbau parallele Richtung verlassen.

Für ganz unregelmäßige, weder als Lager noch Gänge zu bezeichnende Anhäufungen von nutzbaren Mineralien hat man den Namen „Stöcke“ gewählt und zwar sind es Lagerstöcke, wenn sie in der Richtung der Schichten verlaufen, Gangstöcke, wenn sie dieselben durchschneiden.

Je nach dem Material der Spaltenausfüllung unterscheidet man Gesteins- und Erz-Gänge. Schon unser

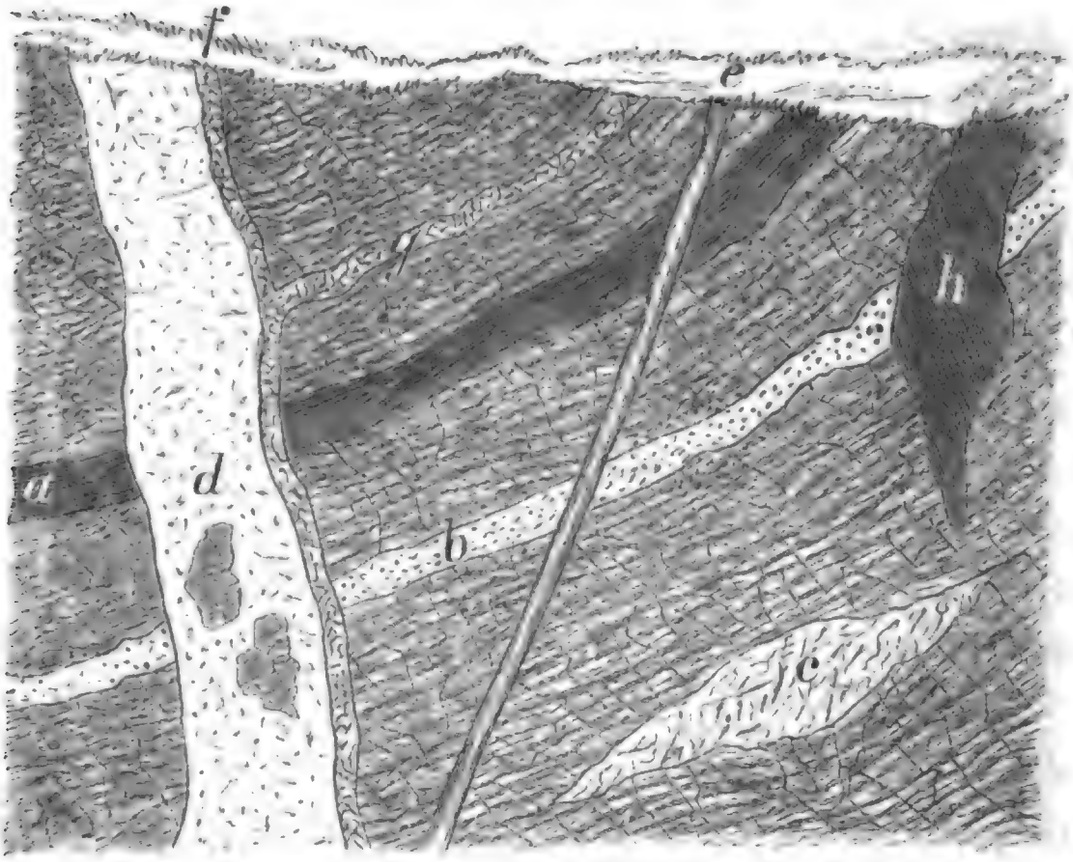


Fig. 8.

a Lager. b Imprägnirtes Lagergestein. c Lagerstock. d Gesteinsgang. e Erzgang. f Contactgang. g Lagergang. h Gangstock.

idealer Durchschnitt der Erdkruste (Fig. 4) hat uns gezeigt, daß die krystallinischen Massengesteine, wie Granit, Porphyr, Basalt, Trachyt, Lava u. s. w. sehr häufig gangförmig auftreten. Es hängt dies mit ihrer Entstehungsweise zusammen; denn nach der unter den Geologen herrschenden Meinung sind dieselben als breiartige, heiße Massen aus dem Erdinnern emporgequollen, haben

ſich zunächſt in die vorhandenen Spalten ergoſſen und ſich erſt nach deren Ausfüllung auf der Erdoberfläche verbreitet.

Nur dann, wenn die Ausfüllung der Spalte vollſtändig oder doch zum Theil aus einer Metallverbindung beſteht, erregt ſie als „Erzgang“ das Intereſſe des Bergmanns. Der Werth und die Bauwürdigkeit eines Ganges hängt von verſchiedenen Umſtänden, und zwar in erſter Linie von der Beſchaffenheit des Erzes ſelbſt ab. Im Durchſchnitt verlangt man als niedrigſte Grenze des Erzgehaltes $^1/_3$ Eiſen, $^1/_{20}$ Zink, $^1/_{50}$ Kupfer, $^1/_{1000}$ Silber und nur $^1/_{10000}$ Gold.

Schon aus dieſen Zahlen geht hervor, daß die Metalle und ihre Erze nur einen geringen Theil der Geſammt-Ausfüllungsmaſſe zu bilden pflegen. Gewöhnlich herrſchen eine Anzahl nicht-metalliſcher Mineralien, wie Quarz, Kalkſpath, Bitterſpath, Schwerſpath, Flußſpath und Hornſtein vor. Dieſe letzteren bezeichnet man als „Gangarten.“

Die Vertheilung der Gangarten und Erze erſcheint entweder ganz regellos oder in lagenförmiger Anordnung. Im erſten Falle liegen die einzelnen Beſtandtheile von ſehr ungleicher Größe und Geſtalt nach allen Richtungen durch einander und ſtellen eine grob- oder feinkörnige Ausfüllungsmaſſe dar. Bei der lagenförmigen Structur ſind die Gemengtheile in mehrere parallele Bänder von ungleicher Dicke geordnet, die in der Richtung der Spaltenwände verlaufen. Gewöhnlich wiederholen ſich die einzelnen Lagen in gleichmäßiger Reihenfolge von den beiden

Seiten des Ganges gegen die Mitte. Die Stellen, wo der Gang das Nebengestein berührt, heißen die „Saalbänder.“ Der beistehende, aus B. von Cotta's trefflichem Werk über die Erzlagerstätten entnommene Holzschnitt stellt einen Durchschnitt des „Drei-Prinzen-Spatgangs“ bei Freiberg dar und liefert ein treffliches Beispiel für die symmetrische Anordnung der verschiedenen Gangarten.

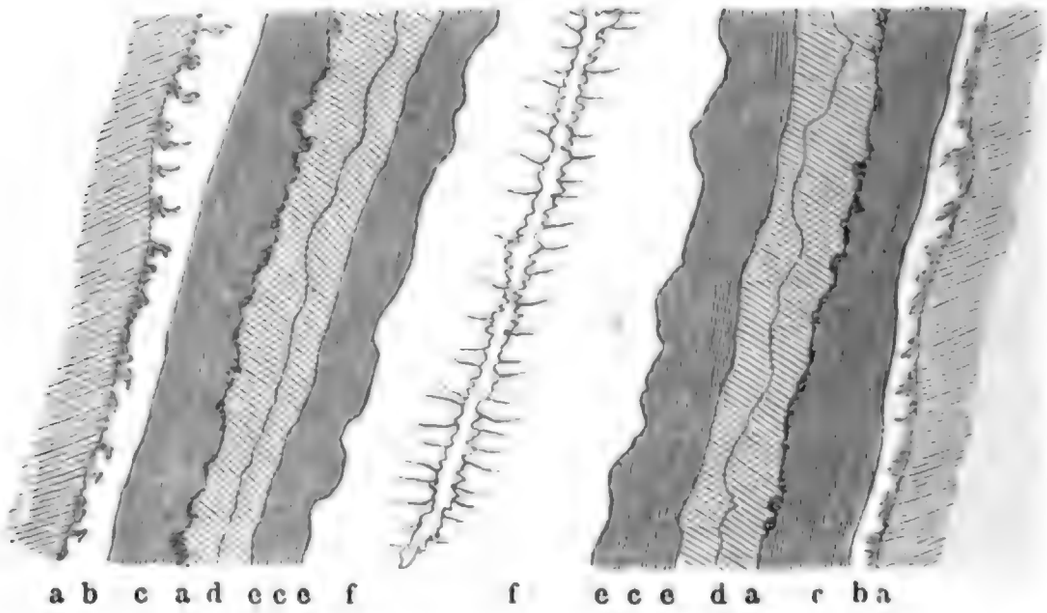


Fig. 9. Drei-Prinzen-Spatgang bei Freiberg.
a Blende. b Quarz. c Flußspath. d Schwerspath. e Schwefelkies. f Kalkspath.

Man spricht zwar im gewöhnlichen Leben von Silber-, Blei-, Kupfer- und Eisenerz-Gängen; allein es wäre eine ganz irrige Vorstellung, wenn man glauben wollte, daß derartige Lagerstätten nur ein einziges der genannten Erze enthielten. Es beziehen sich diese Bezeichnungen immer nur auf den vorherrschenden oder auf den werthvollsten Bestandtheil, mit welchem indeß fast ausnahmslos

noch eine ganze Anzahl anderer Erze vermengt sind. In der That ist die Mannigfaltigkeit der Zusammensetzung der Erzlagerstätten so groß, daß eine scharfe Gruppirung nach dem Inhalte geradezu zur Unmöglichkeit wird, um so mehr als sich derselbe nicht selten verändert.

Immerhin scheint jedoch zwischen gewissen Mineralien und Erzen eine Art Wahlverwandtschaft zu bestehen. Die bergmännische Erfahrung hat uns belehrt, daß sich bestimmte Mineralvereinigungen unter ähnlichen äußeren Verhältnissen so häufig und so gleichmäßig wiederholen, daß man aus dem Vorkommen gewisser Gangarten das Vorhandensein bestimmter Erze mit größter Wahrscheinlichkeit voraussetzen darf. Solche wiederkehrende Mineral-Combinationen werden „Erzformationen" genannt, eine Bezeichnung, die zwar dem Klang, nicht aber dem Sinne nach mit den Formationen der Sedimentärgebilde übereinstimmt.

Die constanteste und zugleich einförmigste aller Erzformationen ist die des Zinnes. Man findet dieses Metall als Zinnerz (Zinnoxyd) theils auf Gängen theils als Imprägnation im Urgebirge. Sein häufigster Begleiter ist Quarz; dieses Mineral ist aber überhaupt so verbreitet, daß es nicht als charakteristisch für ein besonderes Vorkommen angesehen werden kann. Dagegen zeigen sich als unzertrennliche Genossen des Zinnerzes einige sonst ziemlich seltene Mineralien, wie Wolfram mit seinem Zersetzungsproduct Scheelit, ferner Turmalin, Topas, Lithionglimmer, Beryll, Molybdänglanz, Arsenikkies und einige Bor- und Fluorverbindungen.

In viel wechſelnderer Geſellſchaft tritt das Silber auf, doch iſt Blei ſein gewöhnlichſter, faſt nie fehlender Begleiter. Bei Freiberg bildet in der ſogenannten edlen Quarz-Formation kryſtalliniſcher oder hornſteinartiger, grauer oder weißer Quarz die Hauptmaſſe des Ganges; die edlen, meiſt mit Schwefel verbundenen Silbererze, gemengt mit ſilberhaltigem Arſenikkies, Bleiglanz und Blende finden ſich in dieſer Grundmaſſe eingeſprengt. Kommen gelegentlich Hohlräume (Druſen) vor, ſo bekleiden ſich dieſelben mit zahlreichen, prachtvoll kryſtalliſirten Mineralien.

Bei der kieſigen Blei-Formation überwiegt ſilberhaltiger Bleiglanz mit einigen anderen Schwefelmetallen, wie Zinkblende, Schwefelkies, Kupferkies, Magnetkies und Arſenikkies und bildet nebſt Quarz die ganze Gangausfüllung. Es gehören hieher eine Anzahl von Erzlagerſtätten bei Freiberg und Schneeberg in Sachſen, die berühmten Silbergruben von Schemnitz in Ungarn und verſchiedene Gänge in Neu-Granada und Columbien.

Eine dritte Combination wird die edle Blei-Formation genannt. Hier haben wir faſt immer lagenförmige Anordnung der Gangausfüllung. Quarz, Braunſpath, Manganſpath, Bleiglanz und Blende, nebſt einigen anderen, ſelteneren Schwefelmetallen liefern die hauptſächlichſten Gangarten. Die edlen Silbererze (gediegen Silber, Silberglanz, Weißgiltigerz u. ſ. w.) concentriren ſich in der Regel in Druſenräumen. Als charakteriſtiſche Beiſpiele dieſer Erz-Formation gelten die Gänge von Clausthal am Harz, von Przibram, Kutten-

berg und Ratiboritz in Böhmen; sowie die von Kapnik in Siebenbürgen.

Das Silber findet sich ferner in der sogenannten barytischen Blei-Formation. Das Charakteristische dieser Gänge besteht in dem vorherrschenden Barytspath, mit welchem Flußspath, Quarz, Bleiglanz, Blende und Kiese verbunden sind. Diese außerordentlich verbreitete Combination findet sich gewöhnlich in Gängen mit lagenförmiger Anordnung. Sie ist entschieden neuerer Entstehung, als die vorher erwähnten und tritt sowohl im Urgebirge, wie in Sedimentärbildungen vom verschiedensten Alter auf.

Noch ließen sich schließlich einige andere Combinationen des Silbers aufzählen, doch mögen die bereits erwähnten, als die häufigst vorkommenden genügen.

Gold und Platin haben besondere Vorliebe für Quarz, sind aber so spärlich in den zahlreichen Gängen, welche das Urschiefer-Gebirge durchschwärmen, vertheilt, daß man sich nur selten zu einem bergmännischen Abbau entschließt. Man zieht es vor der Natur die Aufbereitung und Ansammlung im Seifengebirge zu überlassen und sucht hier die kostbaren Metalle durch einfachen Waschprozeß zu gewinnen.

Kupfer, Blei, Zink und namentlich Eisen treten in höchst mannigfaltigen Verbindungen auf, deren speciellere Erörterung an dieser Stelle kein besonderes Interesse bieten würde.

Da alle Gänge als Spaltenausfüllungen zu betrachten sind, so können sie auch überall auftreten, wo Gebirge von Klüften durchzogen sind. Für die Ent-

stehung der Spalten wird man am natürlichsten heftige mechanische Erschütterungen, wie sie besonders bei Erdbeben vorkommen, annehmen.

Die Spaltenbildung muß selbstverständlich der Ausfüllung vorhergehen. Beide Vorgänge sind indeß unabhängig von einander; sie können nahezu gleichzeitig, aber auch in verschiedenen Perioden stattfinden und von verschiedenen Ursachen herrühren.

Wann und wie sich die Spalten ausgefüllt haben, darüber lassen sich nur in bestimmten Fällen begründete Vermuthungen aufstellen. Für die Altersbestimmung der Spalten dagegen gibt es einige ziemlich sichere Kriterien.

Jeder Gang muß jünger sein, als das Nebengestein, welches er durchsetzt. Greifen dagegen die Gänge in einem von Erzlagerstätten durchschwärmten Gebirge nicht in eine darüber befindliche jüngere Gesteins-Ablagerung über, so läßt sich mit großer Wahrscheinlichkeit annehmen, daß sich die Spalten vor der Entstehung des bedeckenden Gebirges gebildet haben.

Nicht selten verlaufen zahlreiche Gänge einer bestimmten Gegend in paralleler Richtung; gehören dieselben überdies ein und derselben Erzformation an, d. h. zeigt ihre Ausfüllung die gleiche Mineral-Combination und Anordnung der einzelnen Bestandtheile, so nimmt man an, daß sie zu gleicher Zeit entstanden seien. Im Allgemeinen müssen indeß Altersbestimmungen, die lediglich auf die Zusammensetzung der Erzgänge basirt sind, mit größter Vorsicht aufgenommen werden, will man sich nicht argen Täuschungen hingeben. Jedenfalls gehört die Meinung, daß sich gewisse Metalle

nur zu bestimmten Zeiten ausgeschieden hätten und daß man deßhalb besondere „Metallzeitalter" unterscheiden könne, in den Bereich der Fabel.

Wenn sich Erzgänge von verschiedener Zusammensetzung kreuzen, so muß der durchsetzende Gang immer jünger sein, als der durchsetzte. In der Zinnerzgrube von Huel Peever in Cornwallis kommt der Fall vor, daß die ältesten Zinnerzgänge (Z) zuerst von

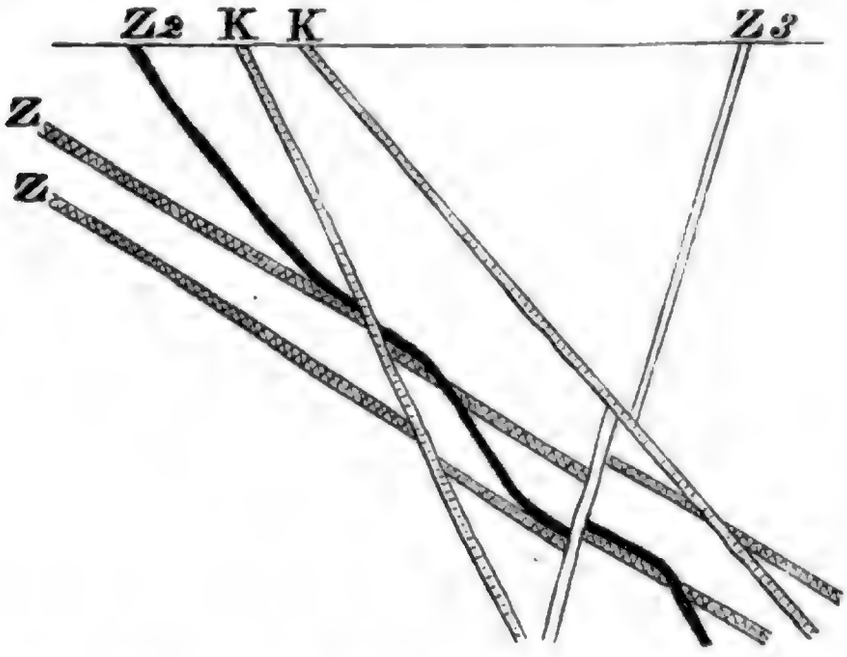


Fig. 10. Gruben von Huel Peever bei Redruth in Cornwallis.

Z Aelteste Zinnerzgänge. Z2 Jüngerer Zinnerzgang. Z3 Jüngster Zinnerzgang. K Kupfererzgänge.

einem jüngeren Gang (Z^2) von ähnlicher Zusammensetzung und beide von einem noch jüngeren (Z^3) durchsetzt werden. Die Kupfererzgänge (K) endlich durchkreuzen alle vorhandenen Zinnerzgänge. Wir haben also hier viererlei Gänge von verschiedenem Alter und zwar sind unter denselben die Kupfererzgänge die jüngsten, weil sie alle übrigen durchkreuzen.

Dieſes Beiſpiel iſt überdies belehrend, weil es uns über die Verhältniſſe beim Durchſchneiden der Gänge Aufſchluß gewährt. Nachdem der jüngere Zinnerzgang (Z^2) die älteren im ſogenannten „Gangkreuz“ durchſetzt hat, verliert er jedesmal eine Strecke weit ſeine Richtung und läuft neben jenen her. Er wird, wie der Bergmann ſagt, „geſchleppt“. Störungen anderer Art verurſachen die Kupfererzgänge. Sie verſchieben bei ihrem Durchſetzen die getrennten Stücke der älteren Gänge, rücken eine Spaltenwand nach oben, unten oder nach den Seiten, ſo daß die Aufſuchung der Fortſetzung dieſer „verworfenen“ Gänge nicht ſelten große Mühe und Koſten verurſacht.

Obſchon die Erzgänge ihrer Natur nach an kein beſtimmtes Geſtein oder Alter gebunden ſind, ſo gehören ſie doch in überwiegender Mehrheit dem Urgebirge an. Einzelne Metalle, wie Zinn haben ihre Lagerſtätte ganz ausſchließlich im Urgebirge; andere, wie Silber, Gold, Platin, Kobalt, Nickel, gewiſſe Eiſenerze greifen zwar gelegentlich in jüngere Ablagerungen herauf, allein ihre Hauptverbreitung liegt doch im Gneiß und Schiefergebirge.

In den verſteinerungsreichen Formationen werden die Erzgänge verhältnißmäßig ſelten; dagegen trifft man dort lagerförmige Metallausſcheidungen, deren Alter mit großer Schärfe beſtimmt werden kann.

Es iſt immerhin merkwürdig, daß einzelne Metalle in gewiſſen Formationen vorzugsweiſe zum Abſatz gelangten. So findet ſich z. B. Queckſilber und ſeine Verbindungen in anſehnlicher Menge faſt nur in der Steinkohlenformation. Manche Zinkerze beſitzen eine große Vorliebe für Kalkſteine und Dolomite der

Triasformation und einzelne Kupferverbindungen für bituminöse Schiefer der Dyasformation. Zur Annahme besonderer Metallzeitalter können übrigens diese Erscheinungen keine Veranlassung bieten, da die genannten Erze auch in anderen Formationen gelegentlich erscheinen.

Ueberhaupt läßt sich schwer entscheiden, ob hier mehr die Zeit oder die Beschaffenheit des Nebengesteins die Metallanhäufung begünstigt hat. Von einigem Einfluß auf den Erzgehalt der Gänge ist das Nebengestein unzweifelhaft. Bei Kongsberg in Norwegen setzen die Silbererzgänge im Glimmer-, Chlorit- und Hornblende-Schiefer auf. Zwischen diesen Schiefergesteinen befinden sich mehrere mit Schwefelkies, Kupferkies und anderen Schwefelmetallen imprägnirte Lager von sehr bedeutender, 200 — 1000 Fuß betragender Mächtigkeit, welche der Bergmann „Fallbänder" nennt. Sobald die im Allgemeinen armen Silbergänge in den Bereich dieser Metallzonen gelangen, nimmt ihr Gehalt an geschwefeltem und gediegenem Silber fast regelmäßig in auffallender, wenn auch sehr ungleicher Weise zu. In Folge dieser Erscheinung ist der norwegische Bergbau vielen Wechselfällen ausgesetzt. Nachdem die Kongsberger Gruben schon im Anfang des 17. Jahrhunderts im Betrieb gestanden, wurden sie nach einiger Zeit gänzlich aufgelassen. Im Jahre 1815 wurden die zwei besten Gruben wieder aufgenommen, aber 15 Jahre lang mit Verlust abgebaut. Endlich kamen die reichen Anbrüche und seit 1840 gehören die Kongsberger Silber-Bergwerke zu den ergiebigsten und gewinnbringendsten in ganz Europa.

Mit der Vertheilung der Metalle auf der Erdoberfläche hat es übrigens eine eigene Bewandtniß. Es gibt unstreitig gewisse, durch Erzreichthum gesegnete Gegenden, während andere alles metallischen Gehaltes baar zu sein scheinen. Gewöhnlich herrschen in den letzteren Sedimentgesteine von jugendlichem Alter vor; kommen jedoch dazwischen Eruptivgesteine zu Tage, wie in der Catena metallifera von Toscana, so können sowohl diese, wie die jüngeren Sedimentärgebilde von Erzgängen durchzogen sein. Es scheinen überhaupt die Metalle ziemlich allgemein und bis zu einem gewissen Grade gleichförmig über die ganze Erde vertheilt zu sein; ihre Concentration dagegen in Gängen oder Lagern hängt offenbar von besonderen Umständen ab.

Entschieden günstige Bedingungen bietet in dieser Hinsicht das Urgebirge und nächstdem solche Gegenden, wo ältere versteinerungsführende Gesteine häufig von plutonischen Eruptivgesteinen durchsetzt werden.

Vielerlei Gründe weisen darauf hin, daß bei der Ausfüllung der ursprünglich vorhandenen Spalten mit metallischen Substanzen das Nebengestein eine Rolle spielt. Jedenfalls müssen wir annehmen, daß die Elemente zu den in Gängen und Lagern angehäuften Metallmassen ursprünglich in ganz anderer, weit allgemeinerer Weise vertheilt waren. In der That finden sich ganz kleine Quantitäten vieler Metalle in verschiedenen Gesteinen. Locale Concentration ist offenbar eine Folge vorhergehender Lösung und Bewegung und darauf folgender Krystallisation oder Ablagerung an irgend einem gegebenen Raum.

Das Lösungsmittel war wohl in den meisten Fällen Wasser, denn an gasartige, glühende Metallsublimationen aus dem Erdinnern denkt heute wohl kaum noch ein Geologe. Seitdem man weiß, daß manche Mineralquellen, namentlich wenn sie irgend eine Säure enthalten, im Stande sind, alle möglichen Metalle aufzunehmen und solange fortzuführen, bis der Niederschlag entweder durch Abkühlung, Verdunstung oder Verlust des Lösungsmittels durch den Eintritt in neue Verbindungen erfolgt, kann gegen die Annahme einer Entstehung der Erzgänge auf wässerigem Wege kaum noch ein gewichtiger Einwurf erhoben werden. Freilich handelt es sich dann noch immer um die genauere Feststellung des Vorganges selbst. Wenn Werner annahm, daß alle Gangspalten durch Infiltration von oben ausgefüllt worden seien, so läßt sich eine solche Entstehungsweise wohl für einzelne oberflächliche Vorkommnisse, gewiß aber nicht für die Mehrzahl der Erzgänge anwenden; denn die meisten erstrecken sich in die „ewigen Teufen der Erde."

Bei Erzlagern, welche zwischen versteinerungsführenden Schichten liegen und selbst Fossilreste enthalten, kann die Entstehung aus wässeriger Lösung unter ähnlichen äußeren Bedingungen, wie die des Nebengesteins, nicht zweifelhaft sein.

In vielen Fällen dürfte sich die Ausfüllung der Erzgänge durch Auslaugung und Secretion aus dem Nebengestein erklären lassen.

Die mit Metall und Mineralstoffen gesättigten unterirdischen Wasser sammeln sich in Spalten. Hier wirken die verschiedenen Lösungen auf einander, es ent-

stehen Niederschläge und zwar bei rascher Ausfüllung von unregelmäßiger Massenstruktur, bei langsamerem Absatz von lagerförmiger Anordnung. Da tief eindringende Spalten überdies die Circulationswege sowohl für absteigende, als auch für aufsteigende Wasser bilden und die letzteren meist hohe Temperatur und damit auch eine erhöhte Lösungsfähigkeit besitzen, so können sie aus der Tiefe Metalle und Mineralien in die Gänge schaffen, welche dem Seitengestein vollständig fehlen.

Unter diesen allgemeinen Gesichtspunkten dürfte sich die Entstehung der meisten Erzgänge zusammenfassen lassen. In der Praxis erheischt freilich fast jeder besondere Fall seine specielle Erklärung, da sich die Bedingungen für die Circulation des Wassers, für die Lösung und den Niederschlag kaum an zwei Orten genau in derselben Weise jemals wiederholen dürften. Darin liegt aber auch der Grund, warum es kaum zwei absolut gleiche Erzlagerstätten gibt.

Schließlich mögen noch einige Worte über das Aufsuchen von nutzbaren Mineralien ihren Platz finden. Will man der Wahrheit die Ehre lassen, so muß zugestanden werden, daß die Entdeckung beinahe aller Lagerstätten nicht rationellem Suchen, sondern dem bloßen Zufall zu verdanken ist. Noch in neuester Zeit wurden die überreichen Silberminen in Colorado und Arizona durch Trapper, Farmer oder Reisende aufgefunden, ohne daß sich die Wissenschaft das mindeste Verdienst dabei zuzuschreiben hätte. Wieviel mehr mußte das in früheren Jahrhunderten der Fall sein! Eine Menge von Sagen über wunderbare Umstände beim Auffinden dieses

oder jenes Erzreviers haben ſich noch bis heute im Volksmund erhalten und nicht ſelten ſpielt in denſelben die Wünſchelruthe eine geheimnißvolle Rolle.

In Deutſchland hat ſie jetzt freilich ihr Anſehen faſt gänzlich eingebüßt, dagegen ſoll ſie bei den Bergleuten in Cornwallis und in einigen Gegenden von Frankreich noch immer im Gebrauche ſtehen. Da die Wirkſamkeit der Wünſchelruthe indeſſen ſchon durch den leiſeſten Zweifel an ihre Unfehlbarkeit aufgehoben wird, ſo verliert ſich mit der abnehmenden Glaubensſtärke der Menſchheit allmälig auch das Vertrauen auf dieſen Talisman.

Die Wünſchelruthe iſt ein gabelförmiger Zweig irgend eines Baumes mit glatter Rinde, gewöhnlich eine Haſel-Ruthe. Bei gehörigem Stand des Mondes geſchnitten, zeigt der Zweig in der Hand beſonders begünſtigter Menſchen vergrabene Schätze, Metalladern, Steinſalzlager und ſogar unterirdiſche Quellen an. An ſolchen Stellen dreht ſich der nach oben gekehrte Stiel des Zweiges, deſſen gegabelte Enden in der Hand zuſammengefaßt werden, um, bis er ſenkrecht nach unten weist. Zur Erhöhung der Feierlichkeit werden von Einigen noch Beſchwörungsformeln abgeleſen und geheimnißvolle Ceremonien ausgeführt. Noch in neueſter Zeit ſollen ſich gewiſſe Quellenſucher mit Erfolg der Wünſchelruthe bedient haben!

Mit derarten Mitteln operirt die Wiſſenſchaft nicht. Sie wird aber auch von einem geologiſch unbekannten Lande niemals das Vorhandenſein oder das Fehlen von Erzlagerſtätten zum Voraus behaupten. Ohne die Kenntniß des geologiſchen Baues iſt das Suchen nach nutz-

baren Mineralien ein Umhertappen im Dunkeln. Im entgegengeſetzten Falle dagegen gibt es einige Erfahrungsregeln, die ſich größtentheils ſchon aus dem Vorhergeſagten ergeben. So wird man z. B. Erzlagerſtätten viel eher in gebirgigen als in ebenen Gegenden ſuchen, viel eher im Urgebirge und in alten Sedimentärgeſteinen, als in ungeſtört gelagerten Formationen jüngeren Alters. In der Nachbarſchaft älterer Eruptivgeſteine iſt die Hoffnung auf Erzreichtum viel berechtigter, als in der Nähe vulkaniſcher Gebilde. Nicht ſelten dienen auch äußere Merkmale, wie beſondere Färbung oder Geſtalt der Oberfläche, metallhaltige Quellen, gewiſſe Pflanzen als Verräther von Erzlagerſtätten.

Iſt einmal in irgend einer Gegend das Vorhandenſein nutzbarer Mineralien erwieſen, dann geſchieht die Verfolgung und Aufſuchung der einzelnen Lagerſtätten nach beſtimmten rationellen Regeln. Das unſichere Herumtaſten macht wiſſenſchaftlichen Methoden Platz und die Erfahrungen der Geologie und des Bergbaues vereinigen ſich, um der Erde ihren Ueberfluß in der vollſtändigſten und zweckmäßigſten Weiſe abzugewinnen.

V.

Zweites oder paläolithiſches Zeitalter.

1. Allgemeiner Charakter, Gliederung und Verbreitung.

Kein hiſtoriſches Ereigniß von bedeutender Tragweite tritt unvorbereitet und plötzlich ein, darum gibt es auch für die menſchliche Geſchichte keine größeren Zeitabſchnitte, deren Anfang und Ende nach beſtimmten Jahren begrenzt werden könnten. So verhält es ſich auch mit den geologiſchen Perioden. Selbſt die genaueſte Beobachtung reicht nicht aus, eine Grenzmarke feſtzuſtellen zwiſchen den oberen Thonſchiefern des Urgebirges und der mächtigen, darüber folgenden Formationsgruppe des alten oder paläolithiſchen Zeitalters.

Unter Verzichtleiſtung auf eine theoretiſch richtige Scheide begnügt man ſich mit einem praktiſchen Hilfsmittel und beginnt dasſelbe da, wo man zum erſten Mal verſchiedenartige, auch für das Auge des Laien erkennbare Verſteinerungen begegnet.

Eine fremdartige, wunderbar geſtaltete, an Formen arme, an Individuen reiche Welt tritt uns in den älteſten,

ſogenannten Primordial-Schichten oder der Cambriſchen Formation entgegen.

Sind es auch nur wenige Gattungen von Kruſtern, Weichthieren und Strahlthieren, ſo tragen ſie doch ſchon in ſcharfen Zügen jenes charakteriſtiſche Gepräge, das die Verſteinerungen des gewaltigen, unter dem Namen der alten oder paläolithiſchen Formationsgruppe zuſammengefaßten Schichtencomplexes als einen großen erdgeſchichtlichen Zeitabſchnitt bezeichnet.

Vielerlei Geſteine folgen darauf in buntem Wechſel über einander. Manche laſſen kräftige Einwirkungen der verändernden und erhärtenden Thätigkeit von Waſſer und Druck erkennen; ihre Verſteinerungen ſind verzerrt, halb zerſtört und ſchwer beſtimmbar; andere finden ſich in wenig zerrütteter Lagerung, mäßig oder kaum erhärtet und erfüllt von trefflich erhaltenen organiſchen Ueberreſten.

Obwohl die Geſteinsbeſchaffenheit nur geringes Intereſſe beſitzt und nicht zur ſicheren Erkennung der Formationen dient, ſo mag doch erwähnt werden, daß dunkle Thonſchiefer, Schieferthon, Grauwacke (d. h. quarzreicher, feinkörniger Sandſtein mit thonſchieferartigem Bindemittel), grobkörniger Quarzſandſtein und dichter Kalk von verſchiedener Färbung die herrſchenden Gebirgsarten des alten Zeitalters bilden.

Eingehendere Beachtung verdienen Aufbau und Gliederung. Schon ſeit alten Zeiten weiß der Bergmann, daß ſich die ächten Steinkohlen in England und am Niederrhein in Schichten von verſchiedener Dicke zwiſchen Schieferthon und Sandſtein in ungeheueren Maſſen eingelagert finden; er weiß, daß dieſe Steinkohlenflötze ſtets

von einer Unzahl Pflanzenreſten begleitet ſind, unter denen namentlich wohlerhaltene Farnkräuter, ſowie zerdrückte Baumſtämme und Zweige mit eigenthümlicher Verzierung in die Augen fallen. Mit erſtaunlicher Gleichförmigkeit wiederholt ſich dieſe Erſcheinung in allen Theilen Europas und Nordamerikas, ſo daß man in der ſogenannten Steinkohlenformation einen leicht erkennbaren Horizont zur geologiſchen Orientirung der älteren Erdſchichten erhält.

Nicht lange konnte es verborgen bleiben, daß ſich unter dem Steinkohlengebirge noch andere meilendicke Ablagerungen meiſt thoniger, ſandiger und kalkiger Geſteine befinden, von denen mehrere zahlreiche organiſche Ueberreſte einſchließen. Die älteren deutſchen Geologen nannten dieſelben Uebergangsgebirge, indem ſie von der Vorſtellung ausgingen, daß ſich hier feuerige und wäſſerige Gebilde begegnen, „daß es eines Zwiſchenzuſtandes bedurfte zum Austoben der Elemente, auf deren Trümmer ſich dann die Welt verjüngte.“

Lange Zeit ſchien es unmöglich, den Schichtencomplex zwiſchen Urſchiefer und Steinkohlenformation in derſelben Weiſe zu gliedern, wie das für die jüngeren Formationen ſchon ohne große Mühe geſchehen war. Die zerrütteten Lagerungsverhältniſſe und der häufige Mangel an charakteriſtiſchen Verſteinerungen ſtellten einer Abgrenzung natürlicher Abtheilungen große Hinderniſſe entgegen. Dem jetzigen Leiter der geologiſchen Landes-Aufnahme in Großbritannien Sir Roderik Murchiſon war es vorbehalten, durch ſcharfſinnige Unterſuchungen zuerſt in der Grafſchaft Wales, dann in faſt allen

Ländern Europas helles Licht über Aufbau und Gliederung des Uebergangsgebirges zu werfen.

Man unterscheidet jetzt in demselben eine ältere silurische und eine jüngere devonische Formation. Den Silurern, einem kleinen keltischen Volksstamm, welcher während der Römischen Occupation jene Theile des heutigen Wales bewohnte, in denen Murchison das ältere Uebergangsgebirge zuerst studirte und besonders schön entwickelt fand, wurde die unverdiente Ehre zu Theil, eine der interessantesten Entwickelungsstufen der Erde mit ihrem fast vergessenen Namen zu verherrlichen. Nach der Grafschaft Devonshire wurde die jüngere Abtheilung benannt, obwohl dieselbe in der deutschen Eifel und in Belgien weit vollständiger entwickelt ist. In ähnlicher Weise haben auch die meisten anderen Formationen und Stufen Bezeichnungen erhalten, wie sie der blinde Zufall oder die Laune des ersten Beobachters hervorrief. Ein wissenschaftliches Princip sucht man vergeblich in dem Namengewirr der geologischen Handbücher.

Als Muster dieser bedauerlichen Terminologie und zugleich als Beispiel der mannigfaltigen Ausbildung und Gliederung ein und derselben Formation in verschiedenen Gegenden, folgt hier eine Zusammenstellung der Silurbildungen in Böhmen, England und Nordamerika, bei welcher jede horizontale Reihe immer gleichzeitige Ablagerungen umfaßt.

	Böhmen	England	Nord-Amerika
Obere Abtheilung	Etage G dunkler Kalkstein. Etage F lichter Kalkstein. Etage E dunkler Kalkstein.	**Ludlow-Stufe** Oberer Schiefer Aymestry-Kalk Unterer Ludlow-Kalk. **Wenlock-Stufe** Oberer Llandovery-Schiefer. Caradoc-Sandstein Pentamerus-Kalk	**Untere Helderberg-Stufe** Pentamerus-Kalkstein Helderberg-Kalkstein. **Salina-Stufe** Onondaga-Salzgruppe. **Niagara-Stufe** Niagara-Schiefer und Kalk Clinton-Gruppe Medina-Sandstein Oneida-Conglomerat.
Mittlere Abtheilung	Etage D Schiefer und Grauwacke.	**Bala-Kalk** **Llandeilo-Schiefer.**	**Hudson-Stufe** Hudson-Schiefer Utica-Schiefer. **Trenton-Stufe** Trenton-Chazy-Kalk.
Untere Abtheilung	Etage C (Primordial-Stufe) dunkler Thonschiefer.	**Lingula-Schiefer** Tremadoc-Schiefer Stiperstone.	**Potsdam- oder Primordial-Stufe** Kalksandstein Takonische Schichten Potsdam-Sandstein.

Unter den Versteinerungen der Silurformation finden wir ausschließlich Bewohner des Meeres. Aber nur mit Mühe erkennen wir in dieser fremdartigen Gesellschaft einige Gattungen, die an Formen der jetzigen Schöpfung erinnern: die Arten sind ausnahmslos erloschen. In großer Zahl und Mannigfaltigkeit begegnen wir den Trilobiten, einer eigenthümlichen, völlig ausgestorbenen Familie von krebsartigen Thieren, deren Rückenschild eine ausgezeichnete Gliederung in 3 Abschnitte zeigt. In gleicher Entwickelung sind die Weichthiere vertreten und zwar spielen unter diesen die Classen der Kopf- und Armfüßler die wichtigste Rolle. In der jüngeren Abtheilung bilden ausgestorbene Gattungen von Korallen mächtige Riffe, deren Verbreitung bis in die nordischen Breiten der Insel Gothland und der russischen Ostseeprovinzen reicht. Zahlreiche Seelilien wiegten ihre armtragenden Kronen entweder auf langen, gegliederten Stielen oder schmückten als zierlich getäfelte, fruchtähnliche Kugeln den Boden der Gewässer. Wenn ich noch der ausgestorbenen Graptolithen, sowie spärlicher Ueberreste von Würmern und Seetang gedenke, so sind die wesentlichsten Elemente der silurischen Fauna und Flora aufgezählt.

Niemand wird diese Schöpfung ärmlich nennen können. Unmittelbar nach der Bildung der Primordialschichten taucht wie mit einem Schlage eine solche Fülle von Organismen auf, daß Bigsby in seinem Thesaurus Siluricus nicht weniger als 8897 Arten zu verzeichnen im Stande ist, deren Zahl durch die unermüdlichen Nach-

forſchungen allein in Europa und Nord-Amerika faſt täglich mit erſtaunlicher Geſchwindigkeit zunimmt.

Nicht die Armuth, ſondern die Fremdartigkeit dieſer Schöpfung überraſcht ſelbſt den Fachmann und erweckt häufig ſogar nach genauer Betrachtung Zweifel über die ſyſtematiſche Stellung dieſer oder jener Form. Wir vermiſſen in der Silurformation, abgeſehen von allen ſchalen- und ſkelettloſen, darum überhaupt nicht erhaltungsfähigen Bewohnern unſerer heutigen Meere, jede Spur von Landpflanzen und Landthieren und faſt alle Vertreter der Wirbelthiere. Kein Geſchöpf mit knöcherner Wirbelſäule hat ſich bis jetzt in Silurſchichten gefunden: Säugethiere, Vögel, Reptilien, Amphibien fehlen vollſtändig, und nur von haiähnlichen Knorpelfiſchen wurden in den jüngſten Lagen ſpärliche Floſſenſtacheln oder Hautſchilder entdeckt, welche das Erſcheinen der Fiſche wenigſtens am Ende dieſer Perioden bekunden.

Mit bemerkenswerther Gleichförmigkeit verbreitet ſich die ſiluriſche Bevölkerung über die ganze Erde. Wenn auch gewiſſe Erſcheinungen darauf hinweiſen, daß bereits in jener uralten Zeit beſtimmte geographiſche Verbreitungsbezirke exiſtirten, wenn man z. B. bemerken kann, daß die Silurverſteinerungen in Rußland, Skandinavien, Thüringen, England und Nord-Amerika unter einander größere Uebereinſtimmung zeigen, als mit denen aus Böhmen, Nord-Frankreich, Spanien und Portugal, ſo bleiben doch die Gattungen in den verſchiedenen Erdtheilen im Großen und Ganzen die gleichen, mögen wir eine Silurfauna aus dem arktiſchen Rußland und Nord-Amerika oder vom Himalaja und Tasmanien unterſuchen.

Selbst unter den Arten gibt es mehr kosmopolitische Formen, als in späteren Formationen.

Nicht mit Unrecht hat man aus dieser Thatsache auf gleichmäßige Existenzbedingungen und Klima über die ganze Erde geschlossen, und daß letzteres ein mildes, ja tropisches gewesen sein muß, beweist das massenhafte Vorkommen von riffbildenden Korallen mit aller Bestimmtheit.

Unter dem Namen Uebergangsgebirge verstanden die älteren deutschen Geologen vorzüglich die jetzige Devonformation; denn mit Ausnahme von Böhmen sind Silurbildungen in Deutschland wenig verbreitet. Das wohlbekannte rheinische Schiefergebirge zwischen Bingen und Coblenz, im Hundsrück und der Eifel, die festen buntgefärbten Marmore in Nassau und die erzreichen Grauwacken im Siegener Land gehören zur devonischen Formation. In England liegen ähnliche, vielfach gegliederte Schichten zwischen den jüngsten Silurbildungen, und der Steinkohlenformation; dagegen nimmt in Schottland ein tief roth gefärbter Sandstein, der sogenannte Old red Sandstone die nämliche Stellung ein.

Wirft man einen Blick auf die Versteinerungen, so gibt sich die Devonische Fauna unschwer als die Tochter der silurischen zu erkennen. Im Wesentlichen haben sich dieselben Classen, Ordnungen und Familien erhalten; dagegen weichen die Arten fast durchweg von den silurischen ab. Viele ältere Gattungen sind bereits erloschen und durch nahestehende ersetzt, oder die älteren sind geblieben, aber ihre numerische Bedeutung, ihre Fülle oder Armuth an Arten hat sich geändert. Aus den bisherigen

Erfahrungen scheint die Thatsache hervorzugehen, daß bereits eine Abschwächung der formbildenden Kraft stattgefunden hat. Nicht nur, daß die devonische Fauna im Ganzen genommen weit ärmer als die silurische ist, sie zeigt auch gegenüber der jugendlich aufblühenden Thierwelt der Silurzeit ein gewisses greisenhaftes Aussehen. Eine Menge von Familien und Gattungen ließen sich aufzählen, die in der Silurzeit Dutzende oder Hunderte von Arten enthielten, in der Devonformation dagegen nur noch durch wenige Formen vertreten sind. Nur in bescheidenem Maaß werden diese Verluste durch neue Gestalten ausgeglichen; fast überall überwiegt die Abnahme den Zuwachs um ein Beträchtliches. In die Wirbelthiere allein, und zwar in die Classe der Fische ist ein frischer Hauch gekommen, dem sonderbar gestaltete, gepanzerte Geschöpfe ihr Dasein verdanken. Auch Reptilienreste wollte man in einem gelben devonischen Sandstein von Schottland aufgefunden haben; doch gehören dieselben nach neueren Nachrichten der viel jüngeren Triasformation an. Jedenfalls gab es übrigens zur Devonzeit schon Inseln und kleine Continente, da sich an verschiedenen Orten die ersten, allerdings spärlichen Ueberreste von Landpflanzen und zwar von Schafthalmen, Farnkräutern und anderen blüthenlosen Gewächsen finden.

In dem Reichthum an Fischen und dem erstmaligen Auftreten von Landpflanzen beruhen denn auch die wesentlichsten Merkmale der devonischen Schöpfung.

Mit der Steinkohlenformation tritt eine auffallende Veränderung ein. Die bisherige, fast ausschließliche Herrschaft der Meeresbewohner hört auf, Süßwasser-

und Meeresbildungen wechseln mit einander ab. Eine üppige, aus kryptogamischen Elementen zusammengesetzte Pflanzenwelt bedeckte von Pol zu Pol die zahlreichen Eilande und Continente der damaligen Periode, reichliche Nahrung liefernd für luftathmende Landschnecken, Insekten, Spinnen und Skorpione. In den Süßwassersümpfen hausten Krebse, Würmer, Weichthiere, Fische und vor Allem zahlreiche Salamander von stattlicher Größe, mit geschildertem Kopf, geschupptem Körper und kräftigen kegelförmigen Fangzähnen. Nicht leicht würde man in den eigentlichen Steinkohlen-Ablagerungen mit ihrer gänzlich veränderten Thierwelt einen Zusammenhang mit dem Uebergangsgebirge vermuthen, wenn nicht die Verbindung in der unteren Abtheilung der Steinkohlenformation durch marine Schichten hergestellt würde, deren Versteinerungen sich sehr eng an die der Devonformation anschließen. Neue Gattungen tauchen in diesem marinen Kohlenkalk oder Schiefer nur in mäßiger Anzahl auf, aber viele alte Stämme treiben noch einmal frische Knospen, um dann auf immer zu verwelken. Viele der bezeichnendsten Typen des paläolithischen Zeitalters, wie die Trilobiten, die Panzerfische, zahlreiche Weichthiere und Strahlthiere finden im Kohlenkalk ihren Untergang.

Als kurzes Nachspiel der drei ersten Formationen und als Schlußglied der paläolithischen Bildungen kann man die permische oder Dyasformation betrachten. Der erste Name bezieht sich auf das Gouvernement Perm in Rußland, wo die Formation besonders entwickelt ist; der zweite auf die Zusammensetzung aus zwei Hauptgliedern: dem rothen Todtliegenden und dem

Zechstein. Als untergeordnete Ablagerung gehört dahin auch der Kupferschiefer der thüringischen und Mansfelder-Bergleute. Die Hauptgesteine der Dyas-Formation sind dunkelroth oder weiß gefärbte Sandsteine von sehr verschiedenem Korn, schwarze, bituminöse, kupferreiche Schiefer und schmutzig-graue, unreine, marine Kalksteine.

Flora und Fauna sind äußerst armselig, im Vergleich mit den früheren Formationen, doch fehlt es auch hier nicht ganz an charakteristischen Zügen. Unter den Pflanzen gewinnen die Nadelhölzer an Verbreitung, unter den Thieren finden wir die ältesten Eidechsen im Kupferschiefer.

Im Allgemeinen trägt die Dyasbevölkerung einen schwächlichen, epigonenhaften Charakter; jene Ströme von Lebenskraft, die in geschwellten Adern die Silurschöpfung durchflossen, haben sich im Verlauf der Zeit in feinere Gefäße verzweigt und sind jetzt im Begriff, ganz und gar zu verrieseln.

Es soll später gezeigt werden, daß das Ende der Dyasformation in den bis jetzt geologisch näher bekannten Theilen der Erde eine totale Unterbrechung in der organischen Schöpfungsgeschichte bedeutet, für deren Erklärung sich möglicherweise Anhaltspunkte aus der Verbreitung der paläolithischen Ablagerungen ergeben.

Wenden wir daher dieser zunächst unsere Aufmerksamkeit zu!

Bekanntlich haben geologische Karten die Aufgabe, uns über die Vertheilung der verschiedenen Gebilde zu unterrichten, indem sie alle gleichartigen oder gleichalterigen

Geſteinsarten mit der gleichen Farbe anzeigen. Zum richtigen Verſtändniß einer geologiſchen Karte gehören aber einige Erläuterungen; denn ein geübtes Auge erfährt daraus viel mehr, als die Erſtreckung dieſer oder jener Formation auf den bezeichneten Landſtrichen.

Jede Farbe bedeutet ein Eruptivgeſtein oder eine Sediment-Ablagerung, deren Ausdehnung durch beſtimmte Linien begrenzt iſt. Zuweilen laſſen ſich die Ufer vorhiſtoriſcher Meere noch mit Sicherheit erkennen. Fänden wir z. B. eine ehemalige Strandlinie am Oſtrand des Schwarzwaldes, eine zweite zur nämlichen Formation gehörige am öſtlichen Fuß der Vogeſen, eine dritte bei Baſel und die vierte in der Gegend von Bingen und wäre die ganze Rheinebene mit Ablagerungen derſelben Formation ausgefüllt, ſo würde auf einer geologiſchen Karte dieſes ganze Gebiet eine einzige Farbe erhalten und ſofort die ganze Verbreitung des einſtigen Meeres anzeigen. Wenn aber jüngere Anſchwemmungen einen großen Theil der Ebene bedeckt hätten, ſo müßten dieſe mit einer anderen Farbe auf der Karte eingetragen werden. Das erſte deutliche Bild würde durch dieſe neue Farbendecke unſtreitig geſtört, aber wir könnten es jeden Augenblick wiederherſtellen, wenn wir die jüngere Farbenſchichte beſeitigten oder gewiſſermaßen abhebten.

Es erhellt aus dieſem Beiſpiel, daß geologiſche Karten nicht direct die Verbreitung früherer Formationen darſtellen, ſondern nur die Stellen angeben, wo ſie unbedeckt zu Tage treten. Würde man nun auf einer Karte etwa mit Blau die Ablagerungen der Devonformation, mit Grün die der Silurformation und mit

Roth die des Urgebirges bezeichnen, ſodann alle jüngeren Bildungen angehörige Farben entfernen, ſo würden die mit Grün und Roth bemalten Theile das Feſtland, die blaugefärbten die beobachtete und die entfärbten Räume die muthmaßliche Verbreitung der Devonformation bedeuten.

Man beſitzt ſehr verſchiedenartige Mittel, um ſich über die muthmaßliche Verbreitung einer Formation Auskunft zu verſchaffen; volle Gewißheit erhält man aber immer nur durch eine genaue geologiſche Unterſuchung der betreffenden Gegend und ihrer Nachbarſchaft.

Es iſt vielfach verſucht worden, die Vertheilung von Waſſer und Land während der verſchiedenen Schöpfungsperioden kartographiſch darzuſtellen, wobei es ſich freilich nur um Europa und Nord-Amerika handeln konnte, da alle übrigen Erdtheile in geologiſcher Beziehung höchſt ungenügend durchforſcht ſind. Bei den jüngeren Formationen gewähren ſolche Karten ein annähernd richtiges Bild, bei den älteren dagegen nimmt die muthmaßliche Verbreitung ſolche Dimenſionen an, daß alle Reſultate der bisherigen Verſuche einen höchſt zweifelhaften Werth beſitzen.

Die Silurformation bedeckt im Norden von Europa Flächen von ungeheurer Ausdehnung. In Rußland tritt ſie öſtlich vom Ladogaſee zu Tage und erſtreckt ſich nun in einer breiten, zuſammenhängenden Zone über St. Petersburg, dem Südrand des finniſchen Meerbuſens entlang durch ganz Eſthland bis an die äußerſten Eilande Dagoe und Oeſel. In die weſtliche Fortſetzung dieſes Zuges fallen die ſiluriſchen

Inseln Gothland und Oeland. Ein großer Theil des schwedischen Festlandes wird, ähnlich wie die norddeutsche Ebene, durch junges Schuttgebilde verhüllt, aber immerhin tauchen in Dalekarlien, Ost- und West-Gothland und Schonen ansehnliche Silur-Parthien daraus hervor. In Norwegen findet sie sich besonders am Christianiafjord und in der Nähe des Mjösensees verbreitet.

In Großbritannien gilt die Grafschaft Wales für den klassischen Boden der Silurformation, doch fehlt sie auch in Irland nicht vollständig. Auf dem Central-Europäischen Continent gehören kleine Flecken in Schlesien, Sachsen, Oberfranken, Thüringen und am Harz zur eben beschriebenen nordischen Silurzone.

Würden wir in der oben angedeuteten Weise alle Farben jüngerer Formationen auf einer geologischen Karte abheben, so fiele fast das ganze nördliche Europa in das muthmaßliche Gebiet des Silur-Meeres. Nur Finnland, das nördliche Skandinavien und ein Theil von Schottland würden als ältere Inseln aus dem weiten Ocean horvorragen.

Wie es zur Silurzeit im südlichen Europa ausgesehen haben mag, läßt sich schwer sagen; denn hier stehen die Aufschlüsse minder reichlich zur Verfügung. In Böhmen bildet Prag ungefähr die Mitte eines 20 Meilen langen, vielfach gegliederten Silurbeckens, dessen Längenaxe von Nord-Ost nach Süd-West zieht. Eine unglaubliche Menge der prächtigst erhaltenen Versteinerungen wurde in fast 40-jähriger, unermüdlicher Arbeit von dem ausgezeichneten und gewissenhaften Forscher Joachim

Barrande der Wissenschaft zugeführt, und noch immer scheint die Quelle ununterbrochen zu fließen, wie wir aus der Ankündigung eines neuen Bandes zu den schon vorhandenen des Barrande'schen Prachtwerkes entnehmen.

Obwohl sich die Parallelen mit den gleichzeitigen nordischen Silurstufen überall mit Sicherheit ziehen lassen, zeigt sich doch eine so auffallende Verschiedenheit in der Gliederung und den Versteinerungen des böhmischen Silurbeckens, daß man eine Trennung vom nordischen Meer durch ein schon damals vorhandenes böhmisches Grenzgebirge mit großer Wahrscheinlichkeit vermuthet. Zu dem südlichen Silurmeer gehört wohl auch ein guter Theil des metamorphischen Thonschiefers in den Central-Alpen, obwohl die stark umgewandelten Gesteine bis jetzt nur an ganz vereinzelten Punkten bestimmbare Versteinerungen geliefert haben.

Frankreich besitzt silurische Ablagerungen in der Bretagne und zwar schließen sich dieselben paläontologisch enger an die böhmische als an die näher gelegene englische Entwickelungsform an; dasselbe gilt auch für den ausgedehnten Schieferzug auf der iberischen Halbinsel.

Mit Ausnahme des französischen Centralplateau's in der Auvergne, eines Theiles des Schwarzwaldes und der Vogesen, eines ganz schmalen Streifens in den jetzigen Centralketten der Alpen und Pyrenäen dürfte wohl fast das ganze übrige mittlere und südliche Europa zur Silurzeit vom Meer bedeckt gewesen sein.

Ungeheure Flächenräume von vielen tausend Quadrat-Meilen nimmt die Silurformation in Nord-Amerika

ein und zwar ſowohl in Canada, als auch in den vereinigten Staaten. Man würde die muthmaßliche Ausdehnung des rieſigen amerikaniſchen Silurbeckens nicht überſchätzen, wenn man ſeinen Anfang an den Oſtrand des Felſengebirges verlegte und faſt das ganze Territorium der vereinigten Staaten und einen großen Theil von Engliſch-Amerika dazu rechnete. Im Oſten werden die amerikaniſchen Silurbildungen ebenſo vom atlantiſchen Ocean abgeſchnitten, wie die europäiſchen im Weſten, ſo daß wir alle Urſache haben, denſelben in die muthmaßliche Ausdehnung des Silur-Meeres einzuſchließen. Es wäre ſomit für dieſe Periode ein Ocean anzunehmen, welcher einen großen Theil der nördlichen Hemiſphäre mit ſeinen Fluthen bedeckte.

Es lohnt ſich nicht bei der Verbreitung der Silurformation in China, im Himalaja, in Auſtralien, Tasmanien, Bolivia und am Cap der guten Hoffnung länger zu verweilen, da dieſe Punkte durch ungeheuere Strecken unerforſchten Landes von einander geſchieden ſind und ſomit keine Schlüſſe über die einſtige Vertheilung von Waſſer und Land geſtatten.

Werfen wir einen Blick auf die Verbreitung der Devonformation in den beiden genauer ſtudirten Erdtheilen, ſo finden wir die ruſſiſche Silurzone im Süden durch einen breiten devoniſchen Streifen umſäumt, deſſen Erſtreckung faſt ununterbrochen vom Eismeer bis an die Küſten von Lievland und Kurland reicht. Jüngere Schuttmaſſen bedecken ſeine ſüdweſtliche Ausbreitung; aber es iſt höchſt wahrſcheinlich, daß iſolirte Parthieen in Polen damit zuſammenhängen und die Verbindung mit den Te-

vonbildungen in Schlesien, Thüringen, Fichtelgebirge und am Harz herstellen. Zu beiden Seiten des Rheines dehnt sich das größte deutsche Devongebiet über Nassau, Rheinland, Westfalen einerseits, Hundsrück und Eifel andererseits aus, steht in Verbindung mit dem Schiefergebirge in Belgien und den Ardennen und endet in einem isolirten Aufbruch bei Boulogne sur mer. Ansehnliche Landstriche in der Bretagne, den Pyrenäen und im nördlichen Spanien gehören ebenfalls zur Devonformation.

In England beschränkt sie sich in ihrer normalen Entwickelung auf die Grafschaft Devonshire, Cornwallis und Wales, in Schottland wird sie durch den weitverbreiteten Old red Sandstone ersetzt.

Nord-Amerika hat nach Ablauf der Silurzeit bedeutend an Festland gewonnen; die Ufer des Devon-Meeres sind von allen Seiten eingeengt und die Aufschlüsse weit weniger verbreitet, als die der Silurformation.

In viel allgemeinerer Weise und in größerem Maßstabe wiederholt sich die Verminderung der Meere während der Steinkohlenformation auf der ganzen nördlichen Hemisphäre.

In Rußland nimmt zwar die untere Abtheilung, der sogenannte Kohlenkalk noch eine sehr beträchtliche Area ein; allein sowohl seine beobachtete, wie seine muthmaßliche Erstreckung bleibt beträchtlich hinter den beiden älteren Formationen zurück.

Deutschland besitzt glücklicherweise zahlreiche und ausgedehnte Gebiete des produktiven Steinkohlengebirges; allein da sich dasselbe in geschlossenen Süß- oder Brack-

waſſer-Seen gebildet hat, ſo wird nur ein mäßiger Flächenraum davon bedeckt.

Die größeren Kohlenbezirke Deutſchlands liegen in Schleſien, an welche ſich die öſterreich'ſchen in Mähren und Böhmen anſchließen; ferner in Sachſen, Thüringen, am Nieder-Rhein, im Saargebiet und bei Aachen. An der deutſchen Weſtgrenze beginnt der große belgiſche Kohlenzug, welcher das ganze Land zwiſchen Maas und Schelde bedeckt und beträchtliche Schätze in der Tiefe birgt.

Frankreich und Spanien ſcheinen zur Steinkohlenzeit größtentheils Feſtland geweſen zu ſein; denn nur ganz vereinzelte Mulden von geringer Ausdehnung finden ſich da und dort meiſt im Urgebirge zerſtreut. Auch in den Alpen und ganz Süd-Europa ſpielt die Steinkohlenformation eine untergeordnete Rolle.

Großbritannien zeigt ſich durch Ausdehnung und günſtige Lage ſeiner Steinkohlenformation vor allen Ländern Europa's bevorzugt. In Wales, Nord-England und Süd-Schottland bedeckt ſie Flächen von vielen hundert Quadrat-Meilen und Irland beſitzt wenigſtens den untern marinen Kohlenkalk in weiter Verbreitung.

Gegen Nord-Amerika freilich tritt auch England weit in den Hintergrund zurück. Nach Dana nimmt allein die produktive obere Abtheilung einen Flächenraum von 124000 engliſchen Quadrat-Meilen ein und beinahe ebenſoviel Land wird vom marinen Kohlenkalk bedeckt. Solche rieſige zuſammenhängende Territorien gibt es in Europa nicht, vielmehr ſcheint unſer Erdtheil während

der Steinkohlenzeit einen seichten Archipel mit zahllosen Inseln und kleinen Festländern gebildet zu haben.

Während der Dyasformation hat die Reduktion der Meere auf der nördlichen Hemisphäre in erstaunlicher Weise zugenommen. Berücksichtigen wir nur die marinen Gebilde, so finden wir nur noch in Central-Rußland, namentlich in den Gouvernements Perm, Orenburg, Kasan und Nowgorod längs der Westseite des Ural ein größeres zusammenhängendes Gebiet von ungefähr 18000 Quadrat-Meilen, gegen welches sich die beschränkten Ablagerungen in Thüringen, Kurhessen und England wie unbedeutende Flecken ausnehmen.

Auch in Nord-Amerika tritt die Dyasformation nur in einem verhältnißmäßig schmalen Streifen am Ostrand des Felsengebirges in den Staaten Texas, Kansas und Nebraska zu Tage.

Diese Andeutungen über die Verbreitung der 4 paläolithischen Formationen mögen genügen, um den Nachweis einer allmäligen Verkleinerung der früheren, allgemeinen Meeresbedeckung, sowie einer stetigen und bedeutenden Vermehrung des Festlandes zu liefern.

Zu ähnlichem Resultat hatte uns schon früher die Betrachtung der Versteinerungen geführt.

Wir haben gesehen, daß in der Silurzeit Land- und Süßwasser-Bewohner noch gänzlich fehlen und erst in der Devonformation zum erstenmal in geringer Anzahl auftauchen. In den beiden folgenden Formationen erhalten sie das entschiedene Uebergewicht über die mehr und mehr zurücktretenden marinen Geschöpfe.

Es läßt ſich keine phyſikaliſche oder chemiſche Urſache ausfindig machen, welcher man eine Verminderung der vorhandenen Waſſermaſſe der Erde am Ende der paläolithiſchen Periode in ſo ungeheuerem Maßſtabe zuſchreiben dürfte, um daraus die erwähnten Veränderungen zu erklären. Wir müſſen eher vermuthen, daß in Folge einer langſamen Erhebung der nördlichen Hemiſphäre die Gewäſſer nach anderen Regionen abgefloſſen ſind und daß mit dieſem Ereigniß gleichzeitig eine großartige Auswanderung der damaligen Meeresbewohner ſtattfand. Vielleicht werden wir ſpäter im Innern von Afrika die marinen Ablagerungen entdecken, in denen unſere nordiſchen Flüchtlinge begraben liegen; möglicher Weiſe befinden ſie ſich aber auch unter der Decke des jetzigen ſüdlichen Oceans verborgen und werden immer unſerer Beobachtung entzogen bleiben. Mit der Annahme einer ſolchen Zufluchtsſtätte würde das gänzliche Erlöſchen aller paläolithiſchen Geſchöpfe am Ende der Dyasformation einen Theil des Räthſelhaften und Wunderbaren verlieren, mit dem dieſe Erſcheinung umgeben iſt. Statt einer vernichtenden Erd-Kataſtrophe erhielten wir nur lokale Störungen in den äußeren Lebensbedingungen, welche theils das Ausſterben, theils die Auswanderung der vorhandenen Bewohner veranlaßten. Aus den neuen Verbreitungsbezirken konnte dann in einer ſpäteren Periode, wenn wieder günſtigere Umſtände eingetreten waren, die alte Heimath von Neuem bevölkert werden.

Die vielgenannte, unbeſtreitbare Kluft zwiſchen den Ueberreſten der Dyasformation und der älteſten Ab-

theilung des nächſten Zeitalters liefert demnach noch keinen Beweis für die Hypotheſe, daß die verſchiedenen auf einander folgenden geologiſchen Floren und Faunen ohne allen genetiſchen Zuſammenhang mit ihren Vorläufern entſtanden ſeien.

2. Die Thierwelt des paläolithischen Zeitalters.

Alles Werdende und Alles Gewordene in der belebten Schöpfung hat einen Anfang. Der Forschung kommt es zu, die Vorgänge von ihrer Entwickelung an bis zu ihrer Auflösung zu beobachten und zu erklären. Leider ist das erstmalige Auftauchen organischer Wesen in tiefes Dunkel gehüllt und wie alle Fragen nach dem ersten Anfang und letzten Ende der menschlichen Untersuchung entrückt.

Wenn nach langjährigem Ringen die Wissenschaft zur Ueberzeugung gelangte, daß einerlei Kräfte und Gesetze Einst und Jetzt die Welt regierten, daß es auf der Erde keine anderen Gewalten gab, als diejenigen, welche sie noch heute besitzt und daß sich aus ihnen Alles so entwickelte, wie es gekommen ist, so haben zu diesem Ergebniß Geologie und Paläontologie nicht wenig beigetragen. Schon früher wurde gezeigt, wie die geologischen Erscheinungen der Gegenwart den Schlüssel zur Vergangenheit liefern; jetzt soll uns die Betrachtung der ausgestorbenen Geschöpfe des ältesten Zeitalters den

Beweis führen, daß auch im Reich der Organismen das Vergangene nur einen Theil des Beſtehenden bildet, daß die erloſchenen Pflanzen und Thiere trotz aller Verſchiedenheit nach demſelben Plane gebaut ſind, wie die heutigen, und daß alle Abweichungen nur als Modifikationen der wenigen Hauptcombinationen betrachtet werden müſſen, nach welchen ſich Pflanzen und Thiere zu allen Zeiten geſtalteten.

Alle Verſteinerungen laſſen ſich in die großen Fachwerke der zoologiſchen und botaniſchen Syſteme unterbringen; bis jetzt hat ſich kein Ueberreſt gefunden, den wir als Vertreter eines neuen, in der jetzigen Schöpfung unbekannten Typus anzuſehen hätten.

Was zunächſt die Thierwelt des erſten Zeitalters betrifft, ſo wird kein Zoologe zweifeln, daß alle Formen ohne Ausnahme einer der 5 großen Abtheilungen oder Typen: den Protiſten, Strahlthieren, Kerbthieren, Weichthieren oder Wirbelthieren angehören. Er wird in den Trilobiten mit Leichtigkeit Gliederthiere, in den ſeltſamen Beutelkriniten Strahlthiere, in den Panzerfiſchen Wirbelthiere erkennen. Wenn es ſich aber darum handelt, den genannten Ueberreſten ihren genauen Platz im Syſteme anzuweiſen, dann beginnen ernſtliche Schwierigkeiten.

Gewöhnlich zeigen nämlich die ausgeſtorbenen Geſchöpfe der älteren Formationen Vereinigungen von Merkmalen, wie man ſie bei den gegenwärtig lebenden nicht mehr kennt.

Durch das Studium der foſſilen Organismen erhält

deßhalb auch unsere Vorstellung über den Plan, welcher der ganzen Schöpfung zu Grunde liegt, eine so wesentliche Ergänzung, daß ein Zoologe oder Botaniker ohne Kenntniß der urweltlichen Formen kaum zur Erreichung allgemeiner Resultate befähigt ist. Man wird nicht zu weit gehen, wenn man den Einfluß der Paläontologie auf Zoologie und Botanik ungefähr mit der Wirkung vergleicht, welche die Kenntniß der Bauwerke des Alterthums auf die heutige Baukunst ausübt.

Wenn wir nun unsern Blick auf die Thierwelt des ersten Zeitalters zurückrichten, so verweilen wir zunächst mit besonderem Interesse bei den Geschöpfen, die uns in den tiefsten Schichten der Silurformation, in der sogenannten Cambrischen oder Primordialstufe entgegentreten. Trotz der universalen Verbreitung dieses Horizontes und trotz der ungeheueren Menge von Versteinerungen, von denen sich einzelne Schichten erfüllt zeigen, überschreiten die bis jetzt nachgewiesenen Arten keinenfalls die Zahl 100, und vertheilen sich auf etwa 30 verschiedene Geschlechter.

Ganz vereinzelt finden sich unter denselben Ueberreste von Seetang, von Würmern, von Strahlthieren und von einschaligen Schnecken. Schon viel häufiger erscheinen einige Gattungen zweischaliger Muscheln aus der Classe der Brachiopoden, mit denen wir später nähere Bekanntschaft machen werden. Die hervorragendsten Geschöpfe der Primordial-Meere sind aber sowohl nach Organisationshöhe, Mannigfaltigkeit der Form und Individuenzahl

Die Trilobiten.

In Böhmen gehören unter 40 überhaupt bekannten Versteinerungen der Primordialstufe nicht weniger als 27 Arten (aus 7 Sippen) zu den Trilobiten; in Nord-Amerika stellen sie zu einer Gesammtbevölkerung von 52 verschiedener Thiere das ansehnliche Contingent von 38 Arten.

Die Trilobiten gehören augenscheinlich zu den Gliederthieren, und zwar schließen sie sich nach ihrer ganzen Tracht am besten den Crustaceen oder Krebsen an. Man kennt nur ihre hornig-kalkigen Rückenpanzer. Alle Organe auf der Unterseite waren offenbar fleischig oder häutig und darum für die fossile Erhaltung ungeeignet.

Nehmen wir den Paradoxides Bohemicus (Fig. 11) aus den Primordialschichten von Ginetz in Böhmen als Typus der Familie, so zeigt sich, daß zwei vertiefte, über die ganze Länge des Schildes verlaufende Furchen ein etwas erhabenes Mittelstück (die Spindel) von den beiden symmetrischen Seitentheilen abtrennen. Dadurch entsteht eine Dreitheilung des ganzen Körpers, welche Veranlassung zu der Bezeichnung Trilobiten*) gegeben hat. Aber auch in der Richtung der Queraxe läßt die Abbildung drei scharf geschiedene Abschnitte erkennen, von denen der vordere Kopfschild, der mittlere Rumpf, und der hintere Schwanzschild heißen.

Das Kopfschild besteht aus einem einzigen Stück

*) Von τρίλοβος dreilappig.

von meiſt halbkreisförmiger Geſtalt; ſeine Mitte wird von einem, durch die beiden obenerwähnten Längsfurchen eingefaßten Wulſt, der ſogenannten Glatze eingenommen. Dieſer Wulſt trägt an ſeinem Hinterende eine nach

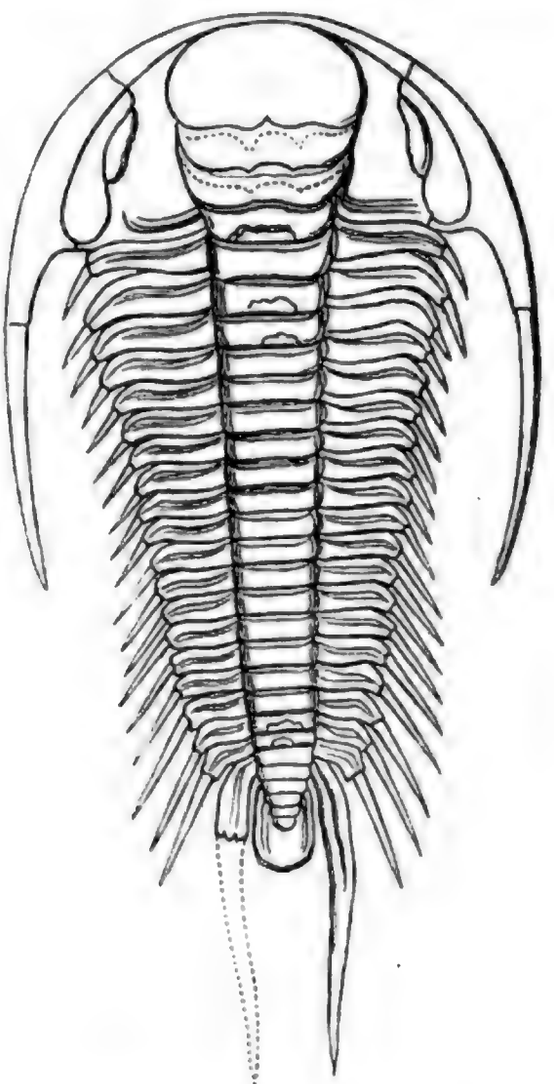


Fig. 11. Paradoxides Bohemicus von Glnetz.

den Gattungen wechſelnde Anzahl tief eingeſenkter Furchen, welche vermuthlich die Lage der Kauorgane an der Unterſeite des Schildes andeuten. Daneben liegen beiderſeits die Wangen, aus denen ſich in der Regel große, hervorragende Augen erheben. Das Trilobiten-Auge iſt

wie bei den Inſekten und den meiſten Krebſen aus zahlreichen Linſen zuſammengeſetzt und auf der Oberfläche facettirt. Beſitzen die einzelnen Linſen eine anſehnliche Größe, ſo bilden ſie auf dem Aughügel rundliche, ohne Vergrößerungsglas erkennbare Körner, zwiſchen denen ſich dann gewöhnlich noch eine feinere Körnelung bemerken läßt. So ſind z. B. die Geſichtsorgane bei den Gattungen Dalmanites und Phacops beſchaffen.

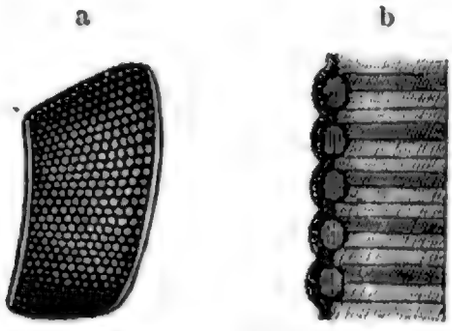


Fig. 12.

a Auge von Dalmanites Hausmanni, b von Asaphus im Durchſchnitt; ſehr ſtark vergrößert.

Manchmal vermehrt ſich die Zahl der Facetten ſo erſtaunlich, daß man unter ſehr ſtarker Vergrößerung mehrere Tauſend in einem Auge zählen kann. In ſolchen Fällen überzog eine durchſichtige Hornhaut das lediglich als rundliche Erhöhung auf den Wangen angedeutete Geſichtsorgan.

Bei einer kleinen Anzahl von Trilobiten und zwar vorzüglich bei ſolchen aus der Primordialſtufe, wohin die beiden abgebildeten Arten aus den Gattungen Agnostus und Hydrocephalus (Fig. 13 u. 14) gehören, bedeckt die unveränderte Kopfhaut die Stelle, wo ſonſt

das Auge zu ſuchen iſt, und von letzterem iſt keine Spur zu erkennen.

Sonderbarer Weiſe ſcheint das Vorhandenſein oder Fehlen der Augen von äußeren Einflüſſen bedingt zu ſein; denn wenn es auch einige wenige Sippen mit lauter blinden Arten gibt, ſo kommen andere mit ſehenden und blinden Formen vor, ohne daß ſich unter den letztern ſonſtige erhebliche Verſchiedenheiten beobachten ließen.

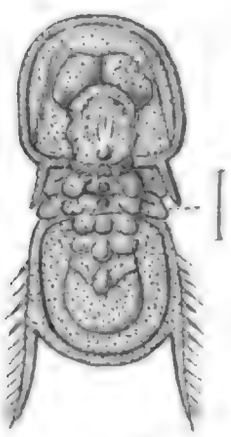


Fig. 13.
Agnostus granulatus von Skrey in Böhmen.

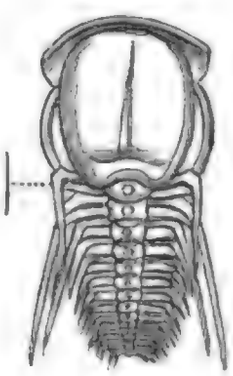


Fig. 14.
Hydrocephalus carens von Skrey.

Ja Barrande erwähnt ſogar eine Art aus der Gattung Trinucleus, bei welcher die Augen bei fortſchreitendem Alter verkümmern und ſchließlich ganz verſchwinden.

Ein ſyſtematiſcher Werth kann deßhalb auch der mehr oder weniger vollkommenen Entwickelung des Sehorgans bei den Trilobiten nicht zugeſtanden werden.

Ganz ähnliche Erſcheinungen zeigen ſich auch in der Thierwelt der Gegenwart. Daß blinde Vertreter in Familien vorkommen, bei denen ſonſt das Geſichtsorgan

wohl ausgebildet zu ſein pflegt, iſt jedem Zoologen bekannt. Ich erinnere nur an die blinden Inſekten, Salamander und Fiſche in den dunklen Höhlen von Krain, Dalmatien, Mähren und Nord-Amerika, um von anderen Beiſpielen bei paraſitiſchen Thieren gar nicht zu reden.

Da ſich dieſe blinden Formen in ihrem ganzen Bau nicht weſentlich von ihren nahe ſtehenden Verwandten unterſcheiden, aber immer derartige Aufenthaltsorte gewählt haben, wo ihnen wegen der herrſchenden Dunkelheit ein entwickelter Geſichtsſinn von keinem Vortheil ſein könnte, ſo nimmt man an, daß dieſen Geſchöpfen das Auge durch Nichtgebrauch verkümmert wurde.

Man iſt zu ſolchem Schluß gewiß berechtigt, weil uns die Betrachtung der ganzen Thierwelt zeigt, wie gerade dieſes Sinnesorgan in allen ſeinen Theilen dem Bedürfniß des Augenblicks und der Lebensweiſe der einzelnen Geſchöpfe auf merkwürdige Weiſe angepaßt iſt.

Bei nächtlichen Thieren tritt es glotzend hervor, bei andern iſt es zu freier Ausſicht auf lange Stiele geſtellt — bei ſolchen, denen es überflüſſig iſt, verhüllt es ſich, verkümmert oder tritt endlich ganz zurück.

Bei den Trilobiten ſpricht das gelegentliche Fehlen von Augen ebenfalls für eine Rückbildung durch Nichtgebrauch und dies läßt uns vermuthen, daß alle blinden Arten ihr Daſein an lichtarmen Orten gefriſtet haben.

Bei genauer Betrachtung des Kopfſchildes bemerkt man gewöhnlich jederſeits von der Glatze eine feine Naht, welche ſtets am Hinterrand beginnt, dicht an den Augen vorbeiläuft und ſich am Vorderrand entweder auf der

Ober- oder Unterſeite mit der von der andern Seite kommenden Naht vereinigt.

Dieſe ſogenannte Geſichtsnaht läßt ſich am beſten mit einer durch ein ſcharfes Inſtrument verurſachten Schnittlinie vergleichen. Sie ermöglichte eine gewiſſe Beweglichkeit der Wangen und erleichterte vermuthlich die Thätigkeit der Freßwerkzeuge auf der Unterſeite, von denen leider mit Ausnahme einer kurzen, an den Vorderrand angehefteten Platte nie etwas erhalten iſt.

Der Rumpf beſteht aus einer Reihe ſchmaler, gleichartiger, durch Gelenkflächen verbundener und darum verſchiebbarer Glieder, deren Zahl bei manchen Arten mit dem Alter zunimmt, überhaupt bei den verſchiedenen Gattungen außerordentlich wechſelt und im Ganzen zwiſchen 2 und 29 ſchwankt.

Das Schwanzſchild bildet ein einziges ungetheiltes Stück von meiſt halbkreisförmiger Geſtalt. Es macht den Eindruck, als ob mehrere Segmente miteinander verſchmolzen wären und zeigt häufig mannichfaltige Verzierungen durch Stacheln oder lappenförmige Fortſätze.

Die Beweglichkeit der Rumpfſegmente geſtattete vielen Trilobiten, ihren Körper nach Art der Kellerafſeln oder Igel einzurollen. Sie legten das Schwanzſchild dicht unter den Vorderrand des Kopfſchildes, und konnten in dieſer Stellung alle auf der Unterſeite befindlichen Weichtheile durch das feſte Rückenſchild vor Beſchädigung ſchützen. So findet man in gewiſſen Gattungen die Mehrzahl der Individuen zuſammengerollt. Der nebenſtehende Asaphus Kowalewskyi aus den untern Silurſchichten von Pulkowa

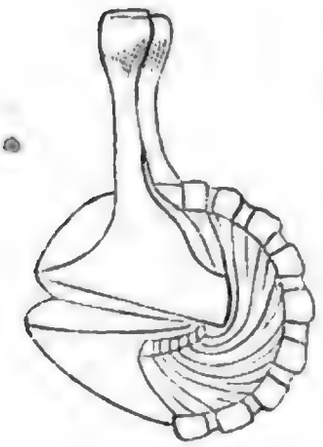


Fig. 15.

veranschaulicht diese Stellung und ist überdies durch seine langgestielten Augen bemerkenswerth.

Auffallender Weise fehlt fast allen Trilobiten aus Primordialablagerungen die Fähigkeit, ihren Körper in der erwähnten Weise einzurollen, woraus man folgern wollte, daß sie wenige oder doch ungefährliche Feinde zu fürchten hatten.

Bei den meisten jüngeren Formen war, wie es scheint, eine zeitweilige Beschützung der weichen Organe auf der Unterseite erforderlich. Leider weiß man über die letzteren nichts Genaueres. Alle Trilobitenpanzer sind auf der Unterseite leer und obwohl sie nicht selten auf ihrem Rückenpanzer noch die zartesten Verzierungen in schönster Erhaltung zeigen, hat man niemals etwas von festen Füßen*) oder Freßwerkzeugen an der Unterseite auffinden können. Daraus geht mit Sicherheit hervor, daß diese Theile von fleischiger oder häutiger Beschaffenheit waren.

Zur Beurtheilung der Lebensweise eines Thieres liefern uns seine Sinnes- und Bewegungs-Organe den besten Aufschluß. So haben wir schon oben aus der mehr oder weniger vollkommenen Entwickelung des Auges geschlossen, daß viele Trilobiten die Dunkelheit liebten, während sich andere offenbar des Lichtes erfreuten.

Ebenso darf man aus dem Fehlen fester Bewegungs-

*) Die von Billings neuerdings als Füße beschriebenen Organe sind wohl eher schwach entwickelte Bauchschienen.

und Kiefer-Organe vermuthen, daß wir es hier weder mit kriechenden noch mit wühlenden Geschöpfen zu thun haben. Wohl aber ist der ganze Körperbau zum Schwimmen trefflich geeignet, wobei das ungegliederte, halbkreisförmige Schwanzschild geradezu als Ruder dienen konnte. Formen mit großem Schwanzschild besaßen darum in dieser Hinsicht sicherlich einen erheblichen Vortheil.

Noch steht uns zur Ermittelung der muthmaßlichen Sitten ausgestorbener Geschöpfe ein Weg offen, der in der Regel am schnellsten und sichersten zum Ziele führt. Es ist dies die Vergleichung mit verwandten Formen aus der heutigen Lebewelt. Leider gewährt uns jedoch dieses Verfahren bei den Trilobiten keinen Aufschluß, denn sie stimmen mit keiner der zahlreichen Ordnungen oder Familien der jetzt existirenden Krustern überein.

Das feste hornig-kalkige Rückenschild, die großen, zusammengesetzten, zuweilen gestielten Augen und die ansehnlichen Dimensionen mancher Arten (man kennt Trilobiten von der Größe eines halben Zoll bis zu einem Fuß) mahnen uns an die höchststehenden Formen der Kruster, zu denen z. B. die gewöhnlichen Flußkrebse und die kurzschwänzigen Seekrabben gehören. In Bezug auf Form und Gliederung des Rückenschildes zeigen die Asseln unstreitig am meisten Aehnlichkeit; aber der Mangel an festen Füßen, Fühlern und Segmenten auf der Unterseite schließen jede nähere Verwandtschaft sowohl mit diesen, wie mit fast allen andern Crustaceen aus.

Nur die Ordnung der Blattfüßler oder Phyllopoden, deren bekannteste Gattungen Apus und Branchipus in manchen Süßwassertümpeln Europa's im

Frühling in ungeheuerer Menge erſcheinen, ſtimmen durch die häutige Beſchaffenheit der Füße, durch den Mangel an feſten Fühlern und durch den Bau der Augen bis zu einem gewiſſen Grade mit den Trilobiten überein. Auch die geſellige Lebensweiſe haben ſie offenbar mit einander gemein; denn es gibt Schichten, deren Oberfläche buchſtäblich von Trilobitenſchalen überſäet iſt.

Bei näherer Prüfung der einzelnen Körper-Theile: des Kopfes, Rumpfes und Hinterendes der Phyllopoden ergeben ſich freilich Verſchiedenheiten, wie ſie bei Angehörigen ein und derſelben Ordnung niemals beſtehen dürfen. Auch die Lebensweiſe war weſentlich verſchieden; die einen halten ſich in ſeichten Süßwaſſertümpeln auf und ſchwimmen bei ſonnigem Wetter, die Bauchſeite meiſt nach oben gerichtet, an der Oberfläche des Waſſers; die anderen waren unzweifelhaft Meeresbewohner und ſuchten vermuthlich mit Vorliebe tiefgründige oder doch wenig beleuchtete Orte auf.

So führt uns der Vergleich mit den lebenden Formen zu keinem Reſultat, vielmehr ſtellen ſich dieſe merkwürdigen Krebſe als ein beſonderer Formenkreis heraus, welcher Merkmale aus den höchſten und niedrigſten Ordnungen der heutigen Cruſtaceen vereinigt.

Noch verdient die eigenthümliche, von Barrande für mehrere Trilobiten-Gattungen ermittelte Entwickelung bei zunehmendem Alter Beachtung. Es finden dabei Metamorphoſen ſtatt, die ſich hauptſächlich durch Veränderungen am Kopfſchild und durch Einſchaltung immer zahlreicherer Rumpfſegmente erkennen laſſen. Bei den ausgewachſenen Individuen einer Art bleibt die Zahl der

Körpersegmente constant; dagegen kann dieselbe bei den Arten ein und derselben Gattung etwas variiren und ist, wie schon früher bemerkt, bei verschiedenen Sippen den größten Schwankungen unterworfen. Dadurch zeichnen sich die Trilobiten wesentlich von den lebenden Crustaceen aus, bei denen nicht nur alle Glieder einer Familie, sondern in der Regel auch einer ganzen Ordnung dieselbe Zahl von Rumpfsegmenten zu besitzen pflegen.

Ueber die geringe Uebereinstimmung der Trilobiten mit den jetzt lebenden Crustaceen kann man nicht in Erstaunen gerathen, wenn man ihre zeitliche Verbreitung überblickt. Sie sind keineswegs auf die Primordialstufe beschränkt, sondern vertheilen sich über die drei älteren Formationen des paläolithischen Zeitalters. Der Höhepunkt ihrer Entwickelung mit ungefähr 60 Sippen und vielen hundert Arten fällt in die mittlere und obere Silurzeit.

Hier finden sich vorzugsweise die Gattungen Asaphus, Illaenus, Trinucleus, Acidaspis, Calymene u. a., von denen einige in den Holzschnitten dargestellt sind.

Von der Gattung Illaenus (Fig. 16) gibt es bis jetzt nur silurische Arten. Hier sind Kopf- und Schwanzschild außerordentlich ähnlich geformt, das erstere jedoch durch die hervorragenden Augen leicht kenntlich. Der Rumpf besteht aus 10 Segmenten.

Auch Trinucleus (Fig. 17) überschreitet die Grenzen der Silurformation nicht. Die Arten sind zum Theil blind, zum Theil mit kleinen Augen versehen. Ein auffallendes Kennzeichen bildet der breite, punktirte,

nach hinten in zwei lange Spitzen verlaufende Saum, welcher das Kopfschild umgibt.

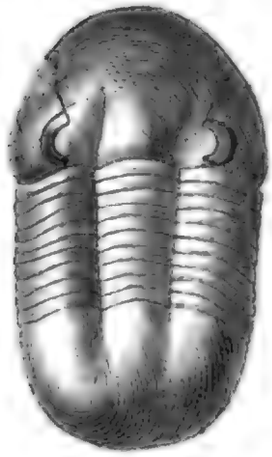


Fig. 16. Illaenus crassicauda aus den unteren Silurschichten von Pulkowa bei St. Petersburg.

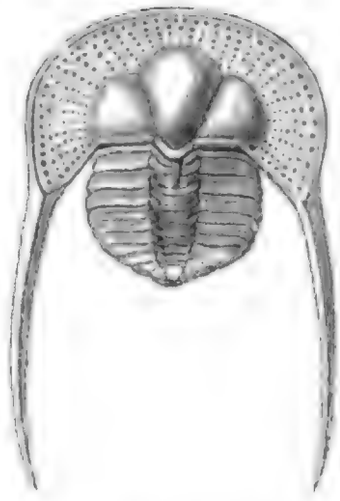


Fig. 17. Trinucleus ornatus von Wessela in Böhmen.

Bei der Gattung Acidaspis (Fig. 18), deren zahlreiche Arten sich auf die Silur- und Devon-Formation vertheilen, ist der ganze Körper äußerst zierlich mit zahlreichen, langen Stacheln geschmückt.

Im Ganzen nehmen die Trilobiten nach Ablauf der Silurzeit stetig ab. Aus der Devonformation kennt man kaum mehr als 30 Arten, unter denen Phacops latifrons (Fig. 19) mit seinen großen, glotzenden Augen und seiner grobgekörnelten Stirn alle anderen an Häufigkeit und weiter Verbreitung übertrifft.

In der älteren marinen Abtheilung der Steinkohlenformation finden sich nur mehr zwei Sippen (Phillipsia und Griffithides) mit wenigen unansehnlichen Arten.

Damit verschwindet diese merkwürdige Crustaceen-

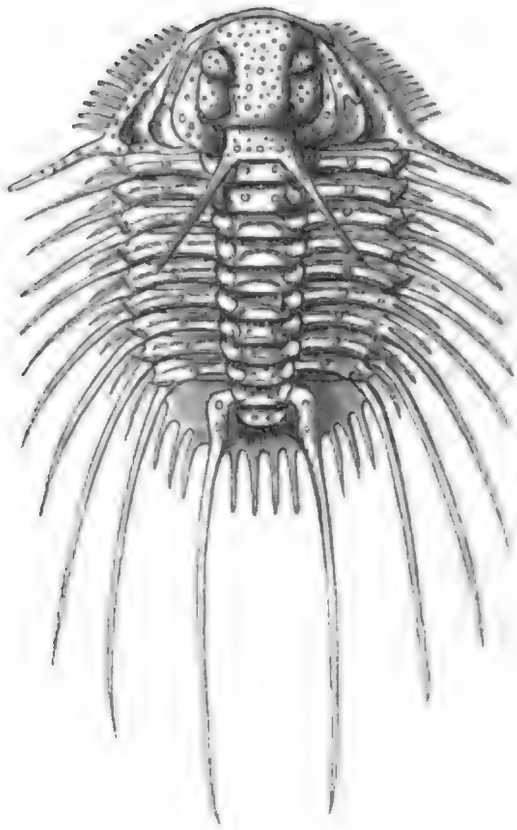


Fig. 18.
Acidaspis Dufrenoyi aus ſiluriſchem Kalkſtein von St. Iwan in Böhmen.

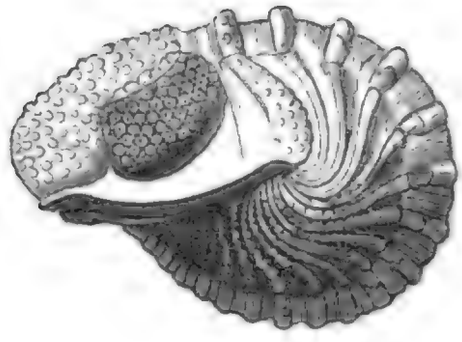


Fig. 19.
Phacops latifrons aus deboniſchem Kalkſtein der Eifel.

Ordnung, um niemals wieder zu erscheinen. Ihre Lebensdauer war auf eine verhältnißmäßig kurze Spanne Zeit beschränkt; allein sie entfaltete sich darin in erstaunlicher Fülle und spielte schon durch ihre Ueberzahl in den ersten Entwickelungsstadien der Erde eine dominirende Rolle.

Wenn in der Primordialstufe die Trilobiten allein die Classe der Crustaceen vertreten, so werden sie in späteren Abschnitten des paläolithischen Zeitalters von verschiedenen anderen Ordnungen begleitet. Die höchst organisirten Formen freilich, wie wir sie heute in den Flußkrebsen und Seekrabben aus der Ordnung der Decapoden kennen, fehlten damals noch. Ihre Stelle wurde indeß ausgefüllt von der tiefer stehenden Ordnung der

Merostomata *),

von welcher die heutige Schöpfung nur noch die Gattung der Molukkenkrebse (Limulus) besitzt. Vergleichen wir die letzteren wegen ihrer gedrängten Körpergestalt und wegen des kurzen Schwanzschildes mit den Krabben der Gegenwart, so bieten uns die paläolithischen Merostomen eine interessante Parallele zu den heutigen Decapoden.

Zwar waren die stattlichen Limuli unserer tropischen Meere nur durch einige kleine Formen ersetzt, dafür gab es aber in den paläolithischen Formationen nahezu 60

*) Von μηρός Schenkel und στόμα Mund, weil die sogenannten Schenkelglieder der Fußpaare den Mund umgeben und gleichzeitig als Bewegungs- und Kiefer-Organe dienen.

Arten aus 10 Gattungen, welche durch die starke Ausbildung des Rumpfes und Schwanzes in ihrem äußeren Habitus unseren langschwänzigen Krebsen glichen, aber in ihrem sonstigen Bauplan ziemlich nahe mit den Molukkenkrebsen übereinstimmten.

Hieher gehört der berühmte Pterygotus anglicus

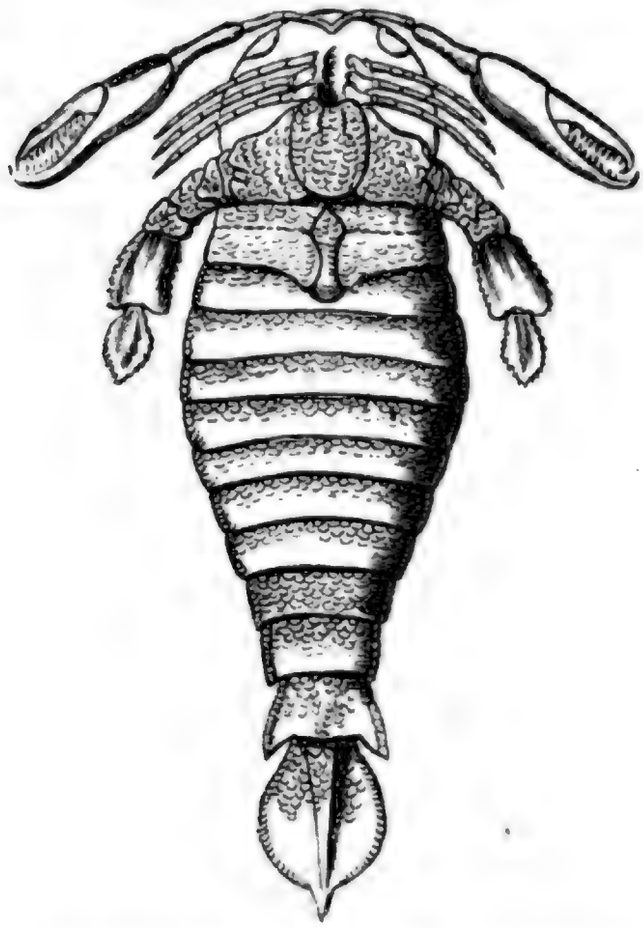


Fig. 20. Pterygotus anglicus aus dem Old red sandstone von Forfarshire, von der Unterseite. (Restaurirt von H. Woodward.)

dessen Länge 6 — 7 englische Fuß bei einer Breite von 1 — 1½-Fuß beträgt. Kein lebender Krebs besitzt nur annähernd die Dimensionen des gewaltigen „Seraphim", wie ihn die schottischen Arbeiter wegen der vermeint-

lichen Aehnlichkeit seiner Scheeren mit Engelsflügeln nennen. Am Vordertheil des Kopfes befinden sich die großen sitzenden Augen; daneben entspringt das kräftige vordere Scheerenpaar, auf welches 3 Palpen- und ein breites Schwimm-Fußpaar folgen. Der ganze Körper wird von festen Ringen beschützt und endigt nach hinten in einer breiten, ruderförmigen Schwanzplatte.

Aus den großen Augen, den kräftigen Schwimmorganen und der ganzen Körpergestalt darf man auf ein sehr bewegliches Geschöpf schließen, dessen räuberische Lebensweise durch die großen Scheeren und die gezähnelten Kiefer außer Frage steht.

Der Seraphim gehört in die Devonformation, seine kleineren Verwandten finden sich größtentheils in jüngeren Silurbildungen. In der Steinkohlenformation stirbt die ganze Familie gleichzeitig mit den Trilobiten aus, so daß damit das bisher von den Krustern behauptete Uebergewicht für immer an andere Thierklassen übergeht.

Die Bevölkerung der Primordialstufe bildet nur einen winzigen Bruchtheil der paläolithischen Flora und Fauna. Auf jenen alten Schichten bauen sich mächtige Ablagerungen auf, von denen jede wieder ihre besonderen Ueberreste enthält. Wollte man sich ein der Wahrheit nahekommendes Bild von der allmäligen Entwickelung

der organiſchen Schöpfung verſchaffen, ſo wäre es nothwendig, alle Abſtufungen getrennt zu betrachten.

Es würde ſich aus einer derartigen Unterſuchung ergeben, daß zwar die Verſteinerungen der verſchiedenen Stufen und Formationen des paläolithiſchen Zeitalters eine unverkennbare Aehnlichkeit mit einander beſitzen, wie ſie etwa die Volkstrachten einer gewiſſen Periode zeigen; aber es würde andererſeits auch nicht verborgen bleiben, daß in den vielen auf einander folgenden Generationen bedeutende Veränderungen vor ſich gehen, daß ſich der Zuſchnitt der Trachten mehr und mehr moderniſirt. Man würde finden, daß ſchon die mittlere Silurformation keine einzige Art der Primordialſtufe mehr beherbergt und daß in der oberen Abtheilung derſelben Formation die ganze Verbindung mit der unterſten auf kaum 1 — 2 gemeinſamen Geſchlechtern beruht.

Der beſchränkte Raum dieſes Büchleins verbietet eine derartige ſtufenweiſe Verfolgung der Schöpfungsgeſchichte. Dafür mögen einige beſonders charakteriſtiſche Thier- und Pflanzengruppen etwas eingehender behandelt und an ihnen die Umprägungen der Einzelformen im Verlauf der Zeit gezeigt werden.

Die Strahlthiere

nehmen, wenn man die Bedeutung einer Thierklaſſe nach der Maſſenhaftigkeit ihres Vorkommens bemißt, eine der erſten Stellen in der Fauna des paläolithiſchen Zeitalters ein. Sie zeichnen ſich insgeſammt durch einen regelmäßig radialen oder radial-ſymmetriſchen Bau aus. Ihre ideale Form (Typus) läßt ſich durch einen Kreis darſtellen, deſſen

Mittelpunkt das centrale Hauptorgan der Ernährung und Fortpflanzung bedeutet, um welches sich alsdann strahlenförmig oder in zwei gleichen Hälften die übrigen Körpertheile gruppiren.

Man unterscheidet neuerdings bei den Strahlthieren zwei in sehr wesentlichen Merkmalen abweichende Untertypen: Die Coelenteraten*) und die Echinodermen**) oder Stachelhäuter.

Bei den ersteren läßt sich weder ein entwickeltes Gefäß- noch Nerven-System nachweisen. Ein centraler, am oberen Rand von faden- oder lappenförmigen Fühlern umgebener Sack oder Schlauch vertritt gleichzeitig die Stelle von Mund, Magen, Darm und After. In der Körperhöhle bemerkt man gewöhnlich eine kleinere oder größere Anzahl von Abtheilungen, die unter Umständen durch fleischige oder kalkige Scheidewände geschieden sind.

Die Echinodermen stehen durch ein ziemlich complicirtes System von Ernährungs-, Blut- und Wasser-Gefäßen, sowie durch ein deutlich nachweisbares Nervensystem mit Sinnesorganen auf einer höheren Stufe als die Coelenteraten. Ihre äußere Haut ist durch eingestreute Kalkkörperchen oder Stacheln erhärtet, in vielen Fällen sogar mit einer festen, getäfelten Schale umgeben.

Zu den Coelenteraten gehören die Medusen, Hydren und Polypen oder Korallen. Von den zwei ersten Classen können fossile Reste überhaupt nur unter ungewöhnlich günstigen Bedingungen erwartet wer-

*) Von κοῖλος hohl und ἔντερον Eingeweide.

**) ἐχῖνος stachelig, δέρμα Haut.

den, da der ganze Körper aus einer leicht zerstörbaren, gallertartigen Substanz besteht. Um so wichtiger sind die gesellig lebenden Korallen, deren kunstvolle Bauten zu allen Zeiten den Meeresgrund schmückten.

Gerade die Fähigkeit, sich durch Knospung und Selbsttheilung mit großer Geschwindigkeit fortzupflanzen, verleiht der Klasse der Korallen ihre hervorragende geologische Bedeutung.

Bei dieser Vermehrung lösen sich die jungen Individuen nicht von dem mütterlichen Körper ab, sondern Mutter, Kinder, Enkel und Urenkel, obwohl alle selbständig individualisirt, bleiben im Zusammenhang und bilden große zusammengesetzte Familienstöcke oder Colonien.

Wohl gibt es auch Sippen, bei denen die Vermehrung auf gewöhnlichem Wege durch befruchtete, nach ihrer Ausbildung als isolirte Individuen auftretende Eier stattfindet; bei den meisten erfolgt jedoch die Fortpflanzung in der oben erwähnten Weise.

Betrachten wir nun einen Einzelpolyp oder eine Knospe aus einer Colonie, so stellt der Körper die Form eines nach oben geöffneten Bechers dar. Mit dem unteren, öfters fußartig ausgebreiteten Ende sitzt das Thier auf dem Boden oder auf dem Mutterstock fest. Die centrale Leibeshöhle wird nach unten blind abgeschlossen, gegen oben endigt sie in einer willkürlich verschließbaren Mundöffnung. Rings um den Mund steht ein Kranz schmaler, fleischiger Fortsätze (Tentakeln), die sich mit den Blumenblättchen einer Aster oder einer Nelke vergleichen lassen und mit diesen auch an Pracht und Mannigfaltigkeit der Farbe wetteifern.

Durch lebhafte Bewegung dieſer Organe können die Korallenthierchen einen Strudel im Waſſer erregen, womit ſie kleine ſchwimmende Körper in ihren Bereich führen; hier erfaſſen ſie ihre Beute mit den Tentakeln, betäuben dieſelbe durch eine ätzende Flüſſigkeit und führen ſie nun dem Munde zu, um ſie entweder zu verſpeiſen oder, wenn ſie ſich als unverdaulich erweiſen ſollte, wieder auszuſpeien.

Mit den Tentakeln ſtehen im Innern der Leibeshöhle fleiſchige, ſenkrechte Lamellen in Verbindung, deren Zahl von 4, 6, 8 bis auf mehrere hundert ſteigen kann. Immer iſt ihre Menge und ihre Vermehrung bei fortſchreitendem Alter durch ganz beſtimmte Geſetze geregelt, ſo daß das Zahlenverhältniß kaum in irgend einer anderen Thierklaſſe die gleiche Wichtigkeit behauptet. Ohne auf die verwickelten Wachsthumsgeſetze näher einzugehen, mag hier nur bemerkt werden, daß die zuerſt gebildeten, älteſten Lamellen gewöhnlich am weiteſten in die Leibeshöhle hineinragen und daß ſich ſtets alle Lamellen von gleicher Größe und Lage zu gleicher Zeit einſchieben. Setzt ein junges Individuum 4 oder 6 Primärlamellen auf einmal an, ſo ſchalten ſich alle ſpäteren in die 4 oder 6 dazwiſchen liegenden Räume ein und man nennt alsdann die Korallen *vierzählig* oder *ſechszählig*.

Sehr viele Polypen beſitzen die Fähigkeit, in ihrer Haut und in den ſtrahlenförmig geordneten, ſenkrechten Fleiſchlamellen kohlenſauren Kalk abzuſondern und auf dieſe Weiſe ein ſteinernes Skelett aufzubauen, das nach dem Tod des Thieres ein getreues Abbild ſeiner ehemaligen Geſtalt liefert. Solche kalkabſcheidende Formen

heißen vorzugsweise Korallen und die im Innern der Fleiſchlamellen gebildeten, ſenkrechten Kalkblätter „Sternleiſten.“

Wer die Korallen aus der paläolithiſchen Periode nur flüchtig betrachtet, wird keine beſonders auffälligen Merkmale an denſelben bemerken. Sie treten uns, wie ihre lebenden Verwandten, in der Form von Kreiſeln, Bechern, äſtig verzweigten Bäumchen, raſenförmigen Lappen oder knolligen Maſſen entgegen. Bei genauerer Unterſuchung ergeben ſich aber tiefgreifende Unterſchiede ſowohl in der Anordnung, Beſchaffenheit und im Zahlenverhältniß der Sternleiſten, als auch in den Wachsthumsgeſetzen und im ganzen inneren Bau.

Die paläolithiſchen Korallen gehören mit ſehr wenig Ausnahmen zwei Ordnungen an, wovon die eine Kelche von anſehnlicher Größe mit wohl entwickelten, zahlreichen Sternleiſten und einer runzeligen Außenhülle enthält, während zur anderen nur ganz dünne aber lang ſäulenförmige Zellen mit wenig und ſehr kurzen Sternleiſten gehören.

Die erſtere, wegen ihrer rauhen Außenwand Rugoſen genannte Gruppe zeichnet ſich von allen anderen Korallen durch die vierzählige Anordnung ihrer Sternleiſten aus. Nicht immer läßt ſich dieſe Eigenthümlichkeit leicht erkennen, namentlich wenn die Kelche mit zahlreichen und ziemlich gleichmäßig entwickelten Sternleiſten verſehen ſind; doch treten die 4 Primärleiſten zuweilen noch an ausgewachſenen Individuen kräftig hervor oder die Viertheilung des Kreiſes iſt in anderer Weiſe ange-

deutet (Fig. 22); oder sie läßt sich beim Anschleifen des unteren Endes nachweisen.

Fig. 22.

Fig. 21.

Fig. 23.

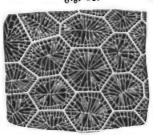


Fig. 21. Omphyma turbinata aus oberſilurischem Kalkſtein von Gothland.

Fig. 22. Kelch von Zaphrentis.*)

Fig. 22. Stauria astraeiformis aus Gothland mit 4 deutlich ſichtbaren Primärleiſten.

Dr. Kunth hat überdies eine von allen jüngeren Korallen abweichende Vermehrung der Sternleiſten bei den Rugoſen beobachtet.

*) Die Sternleiſten ſind in der Reihenfolge ihrer Einſchaltung numerirt, und zwar tragen immer die 4 gleichzeitig entſtehenden die nämliche Zahl.

Statt daß die 4 jüngeren des erſten Nachſchubes ſymmetriſch die Zwiſchenräume von 2 Primärleiſten halbiren, legen ſie ſich fiederſtellig neben 2 gegenüberſtehende, in Fig. 22 mit h und g bezeichnete Primärleiſten

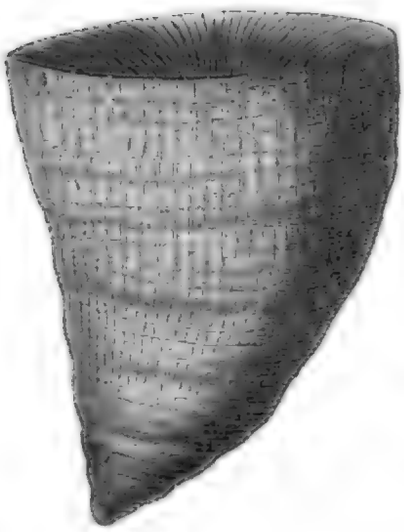


Fig. 24. Zaphrentis cornicula aus devoniſchem Kalkſtein von Nord-Amerika.

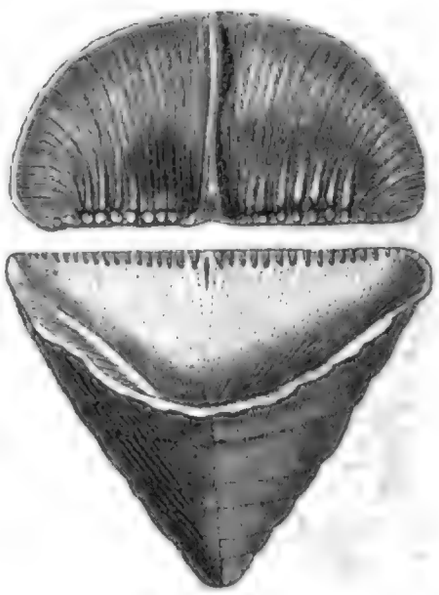


Fig. 25. Calceola sandalina aus devoniſchem Kalkſtein der Eifel.

an; dieſen folgen in beinahe paralleler Richtung die Leiſten des zweiten Nachſchubes, ſo daß der Kelch erſt dann ausgefüllt iſt, wenn die eingeſchalteten Sternleiſten von allen Seiten die beiden mit s bezeichneten Primärleiſten erreicht haben. Mit dieſer eigenthümlichen Art der Einſchaltung ſteht eine charakteriſtiſche fiederförmige Streifung auf der Oberfläche in Zuſammenhang, die namentlich an Kelchen mit ſchwacher Runzelung bemerkt wird. (Fig 25).

Liefern ſchon die erwähnten Verhältniſſe Grund genug, um die Rugoſen mit großer Sicherheit zu unterſcheiden, ſo gibt es noch überdies eine Anzahl von Formen mit ſehr ſoliden, kalkigen Deckeln, deren Korallen-Natur erſt in neueſter Zeit durch ſorgfältige Unterſuchung nachgewieſen wurde. Bis dahin hatte man die charakteriſtiſche Pantoffelmuſchel (Calceola sandalina) aus dem devoniſchen Kalkſtein der Eifel zu den zweiſchaligen Muſcheln gezählt.

Jetzt weiß man, daß ſogar bei der gemeinſten und formenreichſten Rugoſen-Gattung Cyathophyllum zuweilen Kalkdeckel vorkommen.

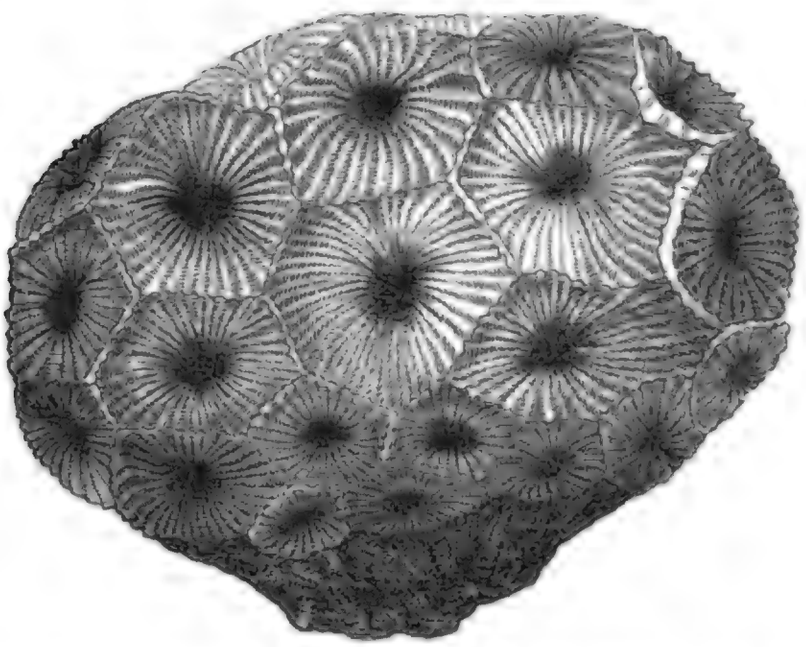


Fig. 26. Cyathophyllum hexagonum aus devoniſchem Kalk der Eifel.

Die Cyathophyllen finden ſich in allen Korallenriffen der paläolithiſchen Periode. Ihre Kelche haben in der Regel ziemlich anſehnlichen Umfang und zahlreiche Sternleiſten; bald ahmen ſie die Geſtalt einfacher Kreiſel oder Becher nach, bald ſind ſie zu äſtigen Gruppen

vereinigt oder die Individuen drängen sich dicht an einander und bilden massige Stöcke, deren Oberfläche mit rundlichen oder eckigen Kelchen (Fig. 26) bedeckt ist.

Es ist gewiß wunderbar, daß alle paläolithischen Korallen mit großen Kelchen vierzählig gebaut sind, während bei der überwiegenden Mehrheit der später erscheinenden Formen die Sechszahl zu Grunde liegt.

An sechszähligen Korallen fehlt es zwar den alten Formationen auch nicht, aber sie sind schon an dem winzigen Durchmesser ihrer Kelche und an der äußerst schwachen, häufig kaum wahrnehmbaren Entwickelung ihrer Sternleisten auf den ersten Blick von den Rugosen zu unterscheiden. Die langen, cylindrischen oder stabartigen Zellen gruppiren sich immer zu Colonien von verschiedenem Aussehen.

Bricht man die solide Außenwand eines Individuums auf, so zeigen sich im Innern zahlreiche parallele Böden,

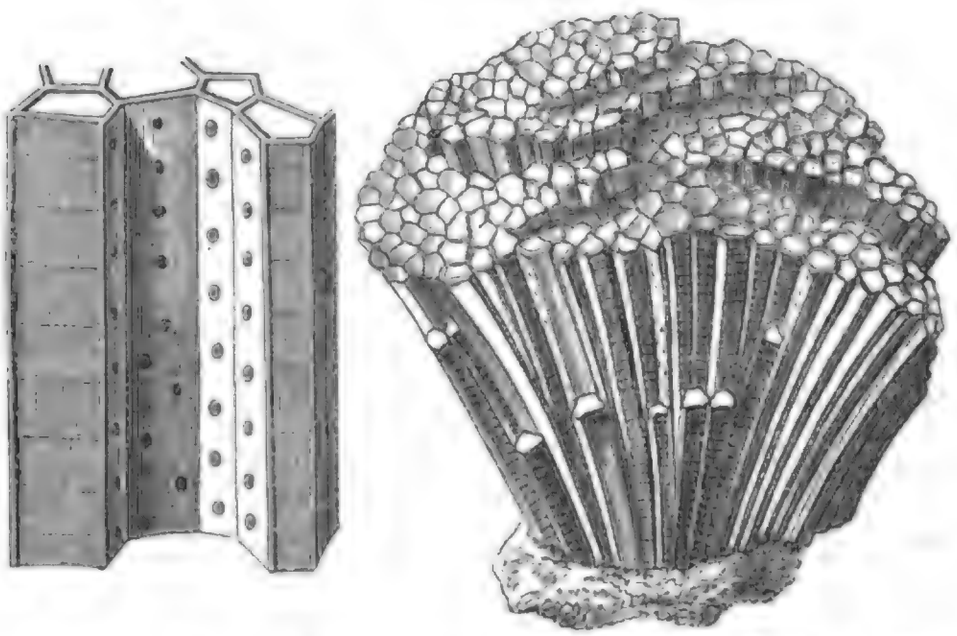


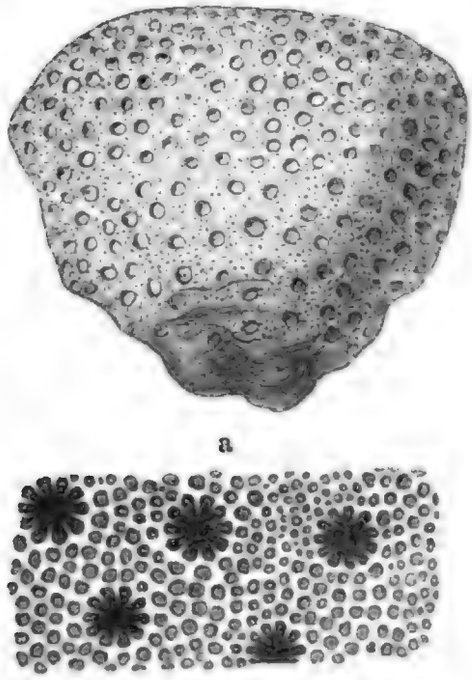
Fig. 27. Favosites polymorpha aus devonischem Kalk der Eifel.
a Mehrere Zellen vergrößert, und theilweise aufgebrochen, um die Böden im Innern zu zeigen.

die in ziemlich gleichmäßigen Abständen die Leibeshöhle jeweils nach unten abschließen.

Nach diesem Merkmal hat man die ganze Familie „Tabulata“ genannt.

Die Fig. 27 abgebildete Art gehört zur Gattung Favosites oder Calamopora, von welcher sich zahlreiche Arten von den älteren Silurschichten bis in den Kohlenkalk verfolgen lassen.

Manchmal werden die kleinen Zellen durch ein röhriges Zwischengewebe von sehr solider Beschaffenheit von einander getrennt. Die Gattung Heliolites mit



a

Fig. 28. Heliolites porosa aus devonischem Kalkstein der Eifel.

Fig. 28 a eine Parthie der Oberfläche vergrößert.

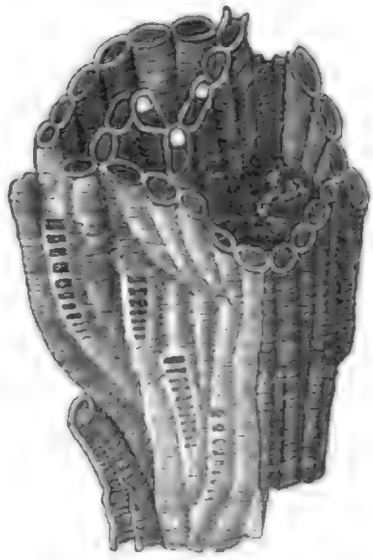


Fig. 29. Halysites catenularia aus obersilurischem Kalk von Gothland.

ihren deutlich erkennbaren 10 — 12 kurzen Sternleisten liefert dafür ein gutes Beispiel. Auch in den heutigen Meeren gibt es noch einige Gattungen aus der Familie der Tabulaten (Millepora etc.). Sie sehen in ihrem Habitus

den paläolithiſchen ähnlich und erhöhen durch ihre ausgebreiteten, ungemein dichten Maſſen die Feſtigkeit der Korallenbauten.

Wegen ihrer auffallenden Merkmale verdient ſchließlich noch die Kettenkoralle (Halysites) (Fig. 29) Erwähnung. Bei dieſer reihen ſich die ovalen Mündungen der langen röhrenförmigen Zellen wie die Glieder einer Kette reihenweiſe an einander. Die freiſtehenden Reihen durchkreuzen ſich vielfach und bilden große raſenförmige Maſſen. Alle Arten ſind auf die Silurformation beſchränkt.

Nach der ganzen Organiſation der Polypen darf der Palaeontologe aus der Beſchaffenheit von Bewegungs- und Sinnes-Organen keinen Aufſchluß erwarten, da dieſelben überhaupt nicht erhaltungsfähig ſind. Da übrigens die foſſilen Korallen wenigſtens theilweiſe den riffbildenden Formen der Jetztzeit ungemein nahe ſtehen, ſo dürfen wir ihnen auch ohne Zögern übereinſtimmende Lebensweiſe zuſchreiben. Nun wiſſen wir, daß gegenwärtig alle geſellig lebenden Kalkkorallen auf einen ſchmalen Gürtel um den Aequator beſchränkt ſind, daß ſie zu ihrem Gedeihen ein ſalziges, klares Waſſer von mindeſtens 18° C. bedürfen. Man hat weiter beobachtet, daß ſie ſich am liebſten in verhältnißmäßig ſeichten Gewäſſern aufhalten und kaum in eine größere Tiefe als 150 Fuß hinabſteigen. Sind aber alle dieſe Vorbedingungen erfüllt, dann vermehren ſich die Korallenthierchen mit ſtaunenswerther Geſchwindigkeit. Auf den verlaſſenen Skeletten der Ahnen entwickeln ſich immer neue Generationen; die alten verwandeln ſich in feſten Fels und dienen ihren Nachkommen als ſichere Stütze. Das Leben eines Korallen-

riffes beſchränkt ſich zwar nur auf die Oberfläche, entfaltet ſich aber hier in zauberhafter Fülle und Schönheit. Wenn längſt alle älteren Theile eines Polypenſtocks abgeſtorben ſind, ſo dauert das Leben in den Aeſten, Zweigen und der Rinde ungehindert, vielleicht noch Jahrtauſende lang fort. Die Lebensthätigkeit eines ſolchen Stockes hat mit einer Pflanze deßhalb auch nur eine ſcheinbare Aehnlichkeit; bei dieſer wird das ganze Individuum von Innen heraus ernährt; der einzelne Zweig kann ohne Wurzel und Stamm nicht beſtehen. Beim Polypenſtock dagegen gibt es kein gemeinſames Centralorgan; jedes Individuum ſteht für ſich als lebensfähiger Organismus da, und iſt nur mittelbar, wie der Bürger eines Staates, mit dem Wohl und Wehe ſeiner Nachbarn und des Ganzen verbunden.

Wie untermeeriſche Gärten zeigen ſich die Korallenriffe dem bewundernden Auge des Seefahrers; aus niedrigem Moos oder raſenartigen Beeten erheben ſich vereinzelte Strauch- oder Kraut-artige Formen mit ſtattlichen Kelchen; das Ganze prangt in glänzendem Farbenſchmuck und iſt überſäet mit Millionen buntgeſtalteter Knospen und Blüthen.

Abgeſehen von dieſem wundervollen Anblick gewährt auch die Architektur der rieſigen Korallenbauten dem Naturforſcher beſonderes Intereſſe.

Dieſe muß ſich natürlich in erſter Linie der Bodenbeſchaffenheit des Meeresgrundes anpaſſen. Finden z. B. die Polypen an der ſeichten Küſte von Feſtländern oder Inſeln zuſagende Lebensbedingungen und feſten, ſteinigen Boden zur Anſiedelung, ſo umſäumen ſie dieſelbe mit

einer breiten Zone von Riffen, welche sich bis zum Wasserspiegel erheben und bei starker Ebbe sogar stellenweise trocken liegen. So sind die Bermudas Inseln, die Südspitze von Florida und Theile von Madagascar durch Saumriffe wie von einem natürlichen Bollwerk umgeben. Nur da, wo Flüsse durch Aussüßung des Meerwassers oder Zufuhr von Schlamm die Entwickelung von Korallen verhindern, entstehen offene, für die Schifffahrt benützbare Zugänge.

Ganz anders gestalteten Korallenbildungen begegnet man an der Ostseite von Australien oder westlich von Neu-Caledonien.

Hier wird die Küste in einer Entfernung von 20 — 60 Seemeilen von einem wallartigen, aus Korallenskeletten zusammengesetzten, untermeerischen Höhenzug begleitet. Der Außenrand dieser Wallriffe, deren Länge zuweilen 400 — 1000 Meilen beträgt, fällt steil gegen die Hochsee ab; dem Festland dagegen kehrt er eine sanft geneigte, von Millionen Meeresgeschöpfen belebte Fläche zu, die in dem klaren, von Stürmen wenig bewegten Kanal ein ruhiges Dasein genießen.

Am anziehendsten werden uns die Inselgruppen der Südsee geschildert. Dort erheben sich die Korallenbauten auf dem Gipfel unterseeischer Vulkane. Sie wachsen bis zur Oberfläche und ragen mit ihren Außenrändern als schmale, ringförmige Atolle über den Wasserspiegel hervor. Im Innern umschließen sie eine seichte Lagune krystallklaren Wassers, zu welcher ein oder mehrere Eingänge durch den schmalen Landstreifen führen.

In der Lagune herrscht selbst bei heftigen Stürmen

paradieſiſche Ruhe, welcher ſich Seefahrer und zahlloſe Meerthiere erfreuen. Ganze Schaaren von Fiſchen, Schnecken, Muſcheln und Stachelhäutern leben darin, denen entweder die Korallenthierchen ſelbſt oder Seeſchwämme, winzige Wurzelfüßer und ſonſtige unter dem Schutze des Korallenriffes angeſiedelte Geſchöpfe zur Nahrung dienen.

Die riffbildenden Korallen, namentlich die Formen mit kleinen Zellen und ſolidem Kalkgerüſt ziehen den Außenrand vor, wo ſie mit der Brandung in ewigem Kampfe ſtehen und wo ihnen der Ocean ſtets neue Speiſe und friſches Waſſer zuführt.

Es läßt ſich begreiflicher Weiſe die einſtige Geſtalt der paläolithiſchen Korallenriffe nicht mehr feſtſtellen. Ob Saum- oder Wall-Riffe oder Atolle zu jener Zeit vorgeherrſcht haben, wird Niemand mehr entſcheiden wollen; wohl aber ſehen wir, daß damals wie heute die Korallen zu großartigen Maſſen vereinigt, daß die einzelnen Formen in ähnlicher Weiſe angeordnet und von ähnlichen, wenn auch der Gattung und Art nach verſchiedenen Geſchöpfen begleitet waren, wie ihre Nachkommen in den tropiſchen Meeren der Gegenwart.

Die ſchwediſche Inſel Gothland ſcheint nichts anderes als der Ueberreſt eines großen ſiluriſchen Korallenriffes zu ſein, das ſich vermuthlich nach den ruſſiſchen Oſtſeeprovinzen erſtreckte und jetzt durch Auswaſchung und ſonſtige Zerſtörungen in viele iſolirte Schollen zerriſſen iſt. Sehr wahrſcheinlich ſind die Inſeln Dagoe und Oeſel Theile der nämlichen Korallenbildung.

Aehnliche Korallengeſteine von anſehnlicher Ausdehn-

ung kennt man in den Silurgebieten von Wales, Norwegen, Canada und den vereinigten Staaten von Nord-Amerika. Aus der Devonformation sind die Korallenkalke der Eifel besonders bekannt, und in der Steinkohlenformation erscheint die untere Abtheilung in Irland, Belgien, Nord-Amerika und vielen anderen Orten häufig in der Form weit verbreiteter Korallengesteine.

Dieses Vorrücken der paläolithischen Korallenriffe nach hohen nordischen Breiten, wo heutzutage die Temperatur des Meerwassers derartigen Bauwerken als unübersteigbares Hinderniß im Wege steht, führt uns zur Schlußfolgerung, daß zur damaligen Zeit die klimatischen Verhältnisse auf der gemäßigten und kalten nördlichen Hemisphäre denen der heutigen Aequatorialregion gleich kamen.

Bei einer Besprechung der Versteinerungen aus dem Uebergangsgebirge dürfen die Graptolithen*) wegen ihrer Häufigkeit und geologischen Wichtigkeit nicht übergangen werden, wenn sich über ihre systematische Stellung auch wenig Verläßliches sagen läßt. Es sind dies lineare Körper, die wie Gras- oder Strohhalme meist platt zusammengedrückt in ungeheuerer Zahl neben einander liegen. Ihre äußere Hülle muß hornartig und ganz von organischer Substanz durchdrungen gewesen sein; denn sie erscheint gewöhnlich als dünne, kohlige Rinde. In den

*) Von γράφω ich schreibe, λίθος Stein.

Silurschiefern vom Fichtelgebirge treten die Graptolithen als silberglänzender, weißer Anflug aus dem schwarzen Grunde des Gesteines hervor.

Die stabförmigen Körper sind auf einer, zuweilen auch auf beiden Seiten mit Zellenreihen besetzt, deren verengte Oeffnungen eine gezahnte Linie verursachen.

Der nebenstehende Holzschnitt (Fig. 30) stellt die

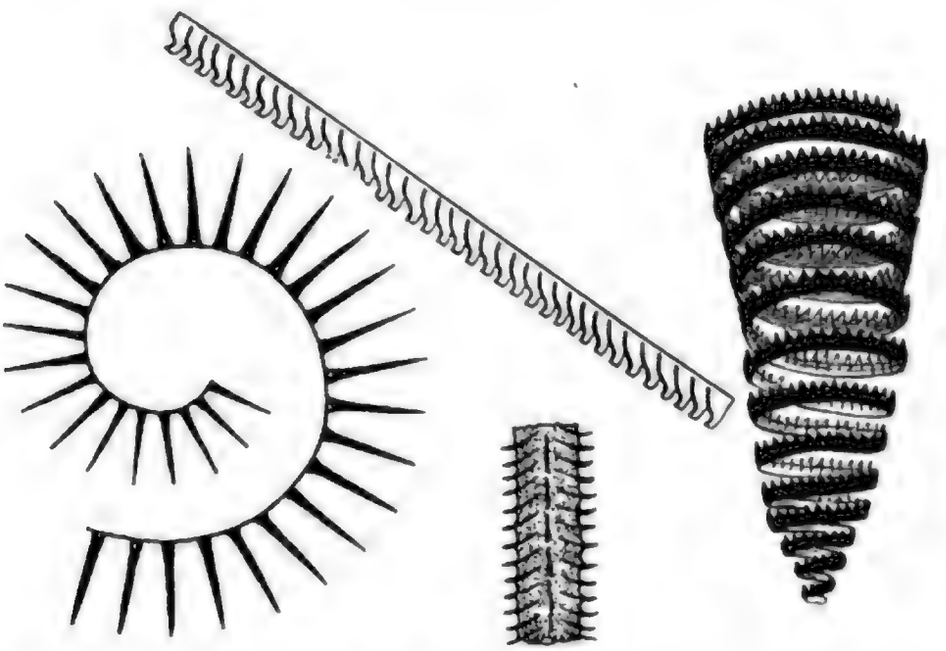


Fig. 30. Graptolithen aus silurischem Alaunschiefer von Böhmen.

gewöhnlichsten Graptolithen aus dem Alaunschiefer von Böhmen dar. Man erkennt daraus, daß dieselben nicht nur in geraden Stäben, sondern auch in spiral- oder schraubenförmig gebogenen Linien vorkommen.

Die vollständigsten Exemplare kommen aus Nord-Amerika. An solchen sieht man die einzelnen Stäbchen durch ein wurzelartiges Organ mit einander verbunden, gewissermassen zu einer Kolonie vereinigt.

Alle ächten Graptolithen gehören der Silurformation an. Aus keiner der jüngeren Erdperioden kennt man ähnliche Geschöpfe: darum ist es auch so schwer, denselben im zoologischen System ihre richtige Stelle anzuweisen.

In mehrfacher Beziehung scheinen ihnen übrigens die heutigen Sertularien nahe zu kommen, und darnach wären die Graptolithen bei den Coelenteraten unterzubringen.

Mit den Korallen konnte sich die Klasse der Stachelhäuter oder Echinodermen zu keiner Zeit hinsichtlich ihrer Individuenzahl messen. Dafür entschädigt sie aber den Naturforscher durch ungewöhnliche Vielseitigkeit ihrer Gestaltung, durch vollkommenere Entwickelung ihrer Organe und in fossilem Zustande durch bewunderungswürdige Vollständigkeit der Erhaltung.

Alle Echinodermen bewohnen das Meer. Ihre bekanntesten Repräsentanten sind die Seesterne (Asteriden) und die Seeigel (Echiniden), denen sich noch die Ordnungen der pflanzenähnlichen Crinoideen*) (Seelilien, Haarsterne) und die Holothurien (Seegurken) anschließen.

Die Stachelhäuter besitzen ohne Ausnahme die

*) κρῖνον Lilie, εἶδος Gestalt.

Fähigkeit, kalkige Absonderungen zu erzeugen; aber während sich dieselben bei den Polypen, dem Skelett der Wirbelthiere vergleichbar, im Innern des Körpers ablagerten drängen sie sich bei den Echinodermen in die äußere Hülle. Die Kalktheilchen stellen sich erst ein, wenn die weiche Haut bereits vorhanden ist; sie dehnen sich nach allen Richtungen darin aus, bis sie mit den benachbarten zusammenstoßen und in Folge der allseitigen Beschränkung ihres Wachsthums vieleckige Gestalt annehmen. Wenn nun Gefäße in der Körperperipherie ausmünden, so durchbrechen sie in der Regel auch das äußere Kalkgerüst als größere oder kleinere Oeffnungen. Die getäfelte Schale eines Stachelhäuters bedeutet daher auch weit mehr, als das zufällig geformte kalkige Haus einer Schnecke oder Muschel. Sie ist der versteinerte Ausdruck der inneren Organisation des Thieres und von dieser im Ganzen und Einzelnen bestimmt. Aus diesem Grunde lassen sich auch sehr unvollständige Ueberreste von Stachelhäutern mit verhältnißmäßig großer Sicherheit zoologisch bestimmen.

Wenn die Gestalt der Täfelchen von Wachsthumsverhältnissen in der Haut abhängig ist, so liegen der beständigen Wiederholung der Fünfzahl und ihrer Multipla tiefere Gesetze des inneren Aufbaues zu Grunde. Sind bei den Korallen und Medusen Vier und Sechs maßgebend, so beherrscht die Fünf den ganzen Grundplan der Echinodermen. Fünf Strahlen zählt man in der Regel bei den Seesternen, fünf oder 5 × x Arme bei den Seelilien, fünf Kiefer, fünf Haupternährungs- und Blut-Gefäße, fünf Geschlechtsdrüsen, fünf Porengänge

bei faſt allen Stachelhäutern — kurz überall, wo bei den Korallen vierfache, beim menſchlichen Körper zwiefache Symmetrie herrſcht, begegnet man bei den Stachelhäutern einer fünffachen Wiederholung.

Seeſterne und Seeigel ſind jedem Leſer bekannte Geſtalten. Alle Meeresküſten liefern mannigfaltige Beiſpiele dieſer Thiere in reichlicher Menge. Bei den Crinoideen oder Seelilien dagegen fehlt die Anſchauung aus dem alltäglichen Leben. Es entbehren zwar die heutigen Meere nicht gänzlich dieſer Geſchöpfe, allein ſie fallen weder durch Größe, noch beſondere Schönheit in die Augen, leben überdies entweder in großen Tiefen auf dem Grunde des Oceans oder ſchwimmen frei in einiger Entfernung von der Küſte umher. Der Zahl nach ſtehen ſie den übrigen Echinodermen weit hintan. Es ſind im Ganzen nur 4 lebende Gattungen bekannt und unter dieſen erſcheint nur eine (Comatula) in mehreren Arten und größerer Individuenzahl. Von den 3 anderen werden nur in den reichſten Muſeen einzelne Stücke als beſondere Seltenheiten aufbewahrt.

Im paläolithiſchen Zeitalter war das Zahlenverhältniß der Stachelhäuter ein ganz anderes als heutzutage. Dort bildeten die Crinoideen einen weſentlichen Beſtandtheil der Thierwelt, während die Seeſterne nur in geringer Zahl vorhanden waren und die Seeigel erſt in der Devonformation in vereinzelten Formen erſchienen.

Trotz aller Eigenthümlichkeiten der Crinoideen laſſen ſich doch in ihrem äußerſt mannigfaltigen und weit von einander abweichenden Bau gewiſſe verwandtſchaftliche

Beziehungen mit allen übrigen Echinodermen nicht verkennen, gleichsam als ob die Natur schon in dieser ältesten Abtheilung den Grundplan für die 3 übrigen Ordnungen habe versuchen wollen, um ihn erst später in selbständiger Ausführung zu vollenden.

In einer seitlich vollständig geschlossenen, getäfelten Schale von kugel-, becher- oder sackförmiger Gestalt werden die wesentlichen Weichtheile der Crinoideen umhüllt. Mund und After sind durch einen Darm verbunden und befinden sich auf der Oberseite des sogenannten Kelches, dessen Stützpunkt im Centrum der Unterseite, gerade dem Munde gegenüber liegt. Aeußerst selten befestigen sie sich unmittelbar mit dem Kelch auf dem Boden oder einer sonstigen Unterlage, sondern in der Regel sitzen sie auf einem nach unten zu einer knolligen oder verästelten Wurzel verdickten Stiel.

Dadurch erhalten unsere Geschöpfe ein Pflanzenähnliches Aussehen und werden mit einer gewissen Berechtigung Seelilien genannt. Die Aehnlichkeit des Crinoideenstiels mit einem Pflanzenstengel beruht übrigens lediglich auf seiner äußeren Gestalt. Bei genauerer Betrachtung sieht man, daß er aus vielen scheibenförmigen, mit Gelenkflächen verbundenen Gliedern zusammengesetzt ist und daß er von einem vom Kelch bis zur Wurzel verlaufenden, centralen Gefäßkanal durchzogen und ernährt wird.

Nur in seltenen Fällen fehlt der Stiel oder eine andere Anheftungsstelle des Kelches; die Thiere bewegen sich alsdann frei schwimmend im Meer.

Der wichtigste Theil einer Seelilie bleibt immer der

Kelch. Von ſeiner Baſis aus gruppiren ſich die Täfelchen ſtets mehr oder weniger deutlich in 5 Strahlen oder Radien, die ſich entweder unmittelbar berühren oder durch Zwiſchentäfelchen von meiſt abweichender Form mit einander verbunden werden. Am oberen Rand des ringsum geſchloſſenen Kelches brechen die 5 Reihen ſehr ſelten ab; gewöhnlich beſitzt das oberſte Täfelchen eine Gelenkfläche, auf welcher ſich gegliederte, einfache oder vielfach veräſtelte Arme erheben. Vollſtändig armloſe Crinoideen ſcheinen nach den neueren Erfahrungen kaum zu exiſtiren, wohl aber ſind die Arme bei einigen Familien ſo ſchwach entwickelt, ſo zart und klein, daß nur in den ſeltenſten Fällen Ueberreſte davon erhalten bleiben. Man kann daher für die Praxis recht wohl armtragende und armloſe Formen unterſcheiden.

Da zu den letzteren viele der älteſten Crinoideen gehören, ſo möge ihnen zunächſt unſere Aufmerkſamkeit geſchenkt ſein.

Gerade die zwei in ihrer ganzen Organiſation ſehr fern ſtehenden Familien: die Cyſtideen und Blaſtoideen zeichnen ſich durch Verkümmerung der Arme aus.

Bei den Cyſtideen*) zeigt ſich der Crinoideen-Charakter am wenigſten deutlich ausgeſprochen. Auf winzigen Stielchen ſtehen die kugeligen, getäfelten Kelche, wenn ſie nicht unmittelbar mit ihrer Baſis feſtgewachſen ſind. In der Anordnung und Zahl der Kelchtäfelchen herrſcht die größte Verſchiedenheit. Bald findet man die Kelche aus 20 — 30 regelmäßig fünfſtrahlig angeordneten

*) κύστις Beutel, εἶδος Geſtalt.

Tafeln zuſammengeſetzt, wie bei der Gattung Caryocrinus (Fig. 31), bald iſt die ganze Oberfläche mit hundert

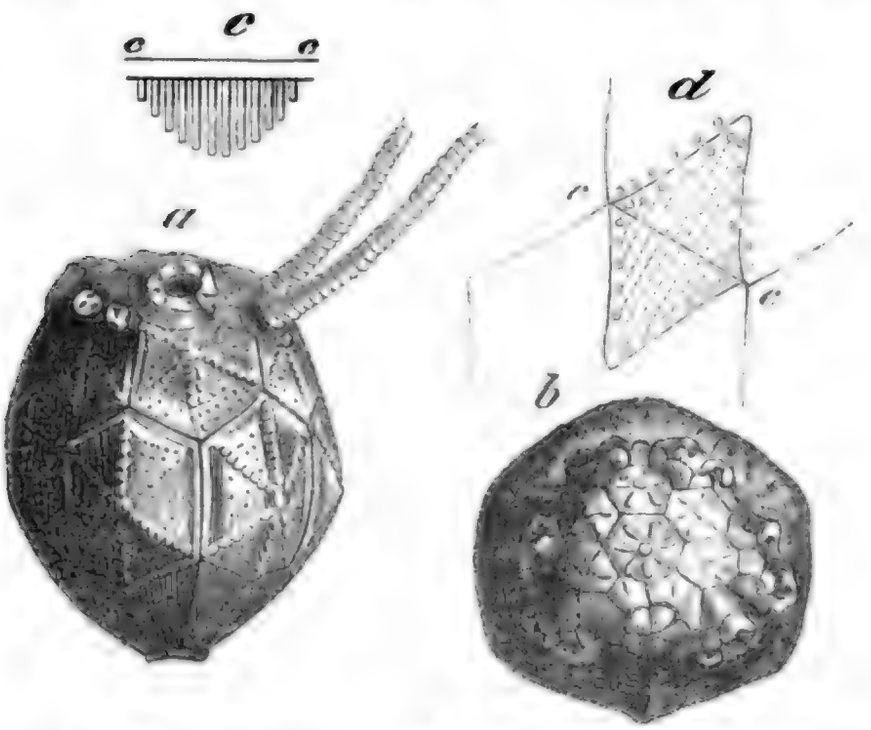


Fig. 31. Caryocrinus ornatus aus ſiluriſchem Kalkſtein von Lockport im Staate New-York.

a Kelch mit Armen, b derſelbe von oben, c zwei porentragende Kelchtäfelchen vergrößert, d dieſelben in der Richtung von c c durchſchnitten.

und mehr Plättchen gepflaſtert, in deren Anordnung ſich keinerlei Geſetzmäßigkeit erkennen läßt.

Auf der getäfelten Oberſeite befinden ſich in der Regel zwei Oeffnungen, von denen man die eine für den Mund, die andere für den After hält. Vom Munde ſtrahlen zuweilen vertiefte Furchen aus, an deren Ende ſich ſehr kleine Gelenkflächen zur Anheftung dünner, gegliederter Aermchen befinden. Eine aus 5 dreieckigen Täfelchen zuſammengeſetzte Pyramide in der Nähe der beiden Oeffnungen glaubt man als äußeren Genitalapparat erklären zu dürfen.

Ziemlich räthſelhaft iſt die Bedeutung und Funktion

zahlreicher, meiſt in Rhomben geſtellter Poren auf der Oberfläche vieler Cyſtideen. Iſt die äußerſte Schalenſchicht etwas abgerieben oder wird ſie ganz leicht angeſchliffen, ſo bemerkt man, daß jede Pore in eine im Innern der Schale befindliche, ſeitlich zuſammengepreßte Röhre mündet. Der Verlauf dieſer Röhren iſt an den Tafeln vom Caryocrinus (Fig. 31^{d}) durch punktirte Linien angedeutet; bei Echinoſphaerites (Fig. 32) ſieht man dieſelben in Folge des abgewetzten Zuſtandes der Schale entblößt.

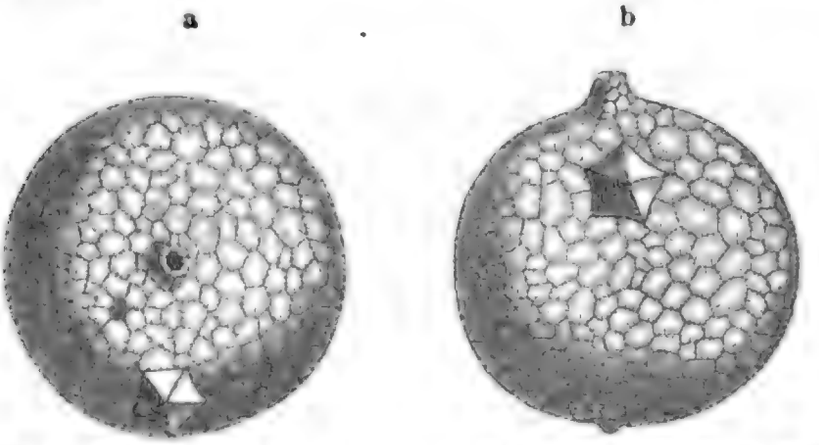


Fig. 32. Echinosphaerites aurantium aus ſiluriſchem Kalk-Mergel von Pulkowa bei St. Petersburg.
a von oben, b von der Seite.

Macht man bei der Caryocrinus-Tafel einen Querſchnitt in der Richtung der Naht cc, wo zwei benachbarte Täfelchen zuſammenſtoßen, ſo erhält man das Fig. 31^{c} dargeſtellte Bild, an welchem man erkennt, daß die längſten Röhrchen auch am tiefſten in die Leibeshöhle hineinragen.

Der amerikaniſche Geologe Billings hat die Beſchaffenheit dieſer Röhrchen am genaueſten ſtudirt und vermuthet darunter Reſpirationsorgane.

Ueber die äußere Form der Cyſtideen läßt ſich wenig allgemein Gültiges ſagen. Gewöhnlich erſcheinen

sie als unregelmäßig kugelige Körper von der Größe einer Haselnuß, Wallnuß oder sogar eines Apfels; doch giebt es auch Kelche von Becher- oder Walzen-förmigem Aussehen.

Die Cystideen sind ganz und gar ausgestorben und mit Ausnahme weniger devonischer Arten auf die Silurformation beschränkt.

Zu den reizendsten, aus der Urwelt überlieferten Geschöpfen gehören unstreitig die Blastoideen*) oder Knospenstrahler. Ein runder, mit Nahrungskanal versehener Stiel trägt die selten mehr als Zoll-langen, fünfstrahligen Kelche, deren Form an eben im Aufbrechen begriffene Blumenknospen erinnert. Zuweilen findet man auch Kelche von Birnen-, Walzen- oder Kugel-förmiger Gestalt, die kaum noch den Namen Knospenstrahler verdienen.

Die Kelche bestehen unveränderlich aus 13 Haupttäfelchen. Drei umgeben als Basis den Stiel; darüber folgen zwei aus je fünf Stücken zusammengesetzte Tafelkränze, von denen diejenigen des oberen mit denen des unteren alterniren. Zugleich neigen sich die Täfelchen der oberen Zone so weit gegen einander, daß sie ein Deck-Gewölbe bilden und darin nur eine kleine, centrale Oeffnung frei lassen.

Vom Scheitel beginnen fünf länglich-ovale oder lanzettförmige, gegen unten in eine Spitze verlaufende ausgeschnittene Dreiecke, welche meist bis in die Nähe der 3 Basalttäfelchen herabreichen, aber auch kürzer sein können. Nur sehr selten erscheinen diese Felder vollkommen leer, so daß sie einen Einblick in die Leibeshöhle gewähren.

In der Regel sind sie in ganz eigenthümlicher Weise

*) βλάστος Knospe, εἶδος Gestalt.

ausgefüllt, und stellen sich nicht als seitliche Oeffnungen des Kelches, sondern nur als etwas vertiefte Felder dar.

Bei dem gewöhnlich vorkommenden Erhaltungszustand bieten die in den Ausschnitten liegenden Felder den in Figur 33 a und c dargestellten Anblick.

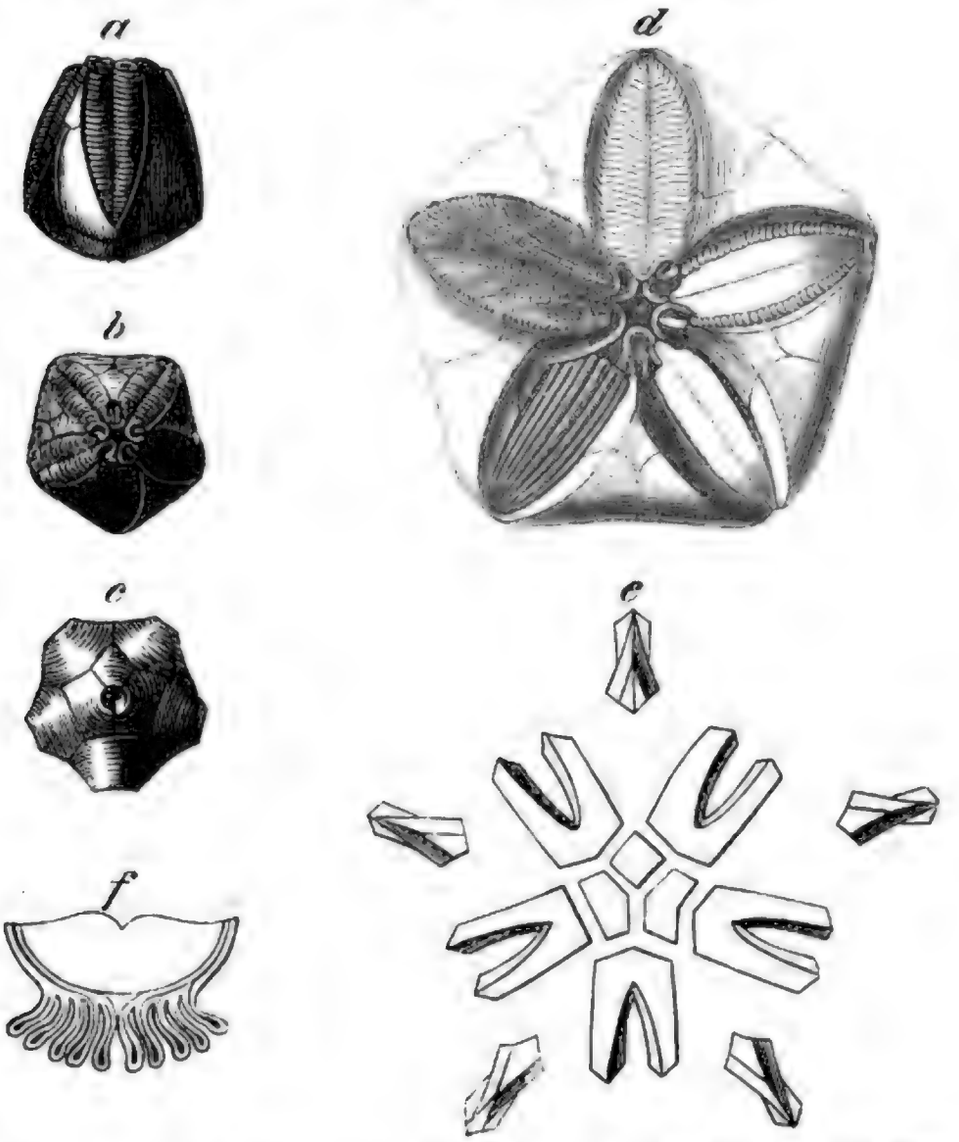


Fig. 33 a—c. Pentatrematites florealis aus dem Kohlenkalk von Illinois. a Kelch in natürlicher Größe von der Seite, b von oben, c von unten. d Ein Kelch vergrößert, um die verschiedenartige Ausfüllung der ausgeschnittenen Felder zu zeigen. e Ein Kelch in seinen Täfelchen zerlegt. f Querschnitt durch ein ausgeschnittenes Feld mit den in der Tiefe befindlichen Röhren.

Hier verläuft in der Mitte eine vertiefte Längslinie, in welche zahlreiche, parallele Querfurchen der beiden Seitentheile einmünden.

Bei günſtiger Verwitterung erkennt man, daß die quergefurchten Felder in ziemlich complicirter Weiſe aus mehreren zum Theil über einander, zum Theil neben einander liegenden Stücken zuſammengeſetzt ſind.

Die Mitte wird ſtets von einer ſoliden, ungetheilten, mit den erwähnten Querfurchen verſehenen Kalkplatte von ſchmal lanzettförmiger, nach unten zugeſpitzter Geſtalt eingenommen.

Dieſes Lanzettſtück füllt aber das Feld nicht vollſtändig aus, ſondern läßt jederſeits eine ſchmälere oder breitere Rinne frei, in welche ſich zahlreiche, wie Backſteine an einander gefügte Täfelchen einſchalten. Da wo ſich dieſe ſchmalen Plättchen an den feſten Kelch anlegen, verengen ſie ſich ſo weit, daß immer zwiſchen zwei neben einander liegenden Täfelchen eine kleine Oeffnung frei bleibt. Die ausgeſchnittenen Felder werden ſomit an ihrem äußeren Rand von je einer Porenreihe umſäumt.

Zuweilen fallen ſowohl die zahlreichen, ſchmalen Porentäfelchen als auch das Lanzettſtück aus; dann ſieht man in der Tiefe des Feldes 2 Bündel zuſammengepreßter Röhren, die nach Billings mit den Oeffnungen zwiſchen den Porentäfelchen in Verbindung ſtehen. Die Röhren verlaufen der ganzen Länge nach unter dem dreieckigen Feld; jedes der beiden Bündel mündet in eine gemeinſame am oberen Ende des Feldes befindliche Oeffnung. Da es im Ganzen 5 Ausſchnitte giebt und jeder zwei Röhrenbündel beſitzt, ſo müßte man im Scheitel außer der Central-Oeffnung eigentlich noch 10 weitere peripheriſche Mündungen erwarten, während doch die Abbildungen deren nur fünf erkennen laſſen.

Bei näherer Betrachtung dieſer fünf Löcher ſieht

man aber sofort, daß jedes derselben die Mündungen von je zwei Röhrenbündeln enthält. Es stoßen nämlich im Scheitel die Ausschnittfelder unter spitzem Winkel zusammen, wodurch ein Zusammenfließen der aus 2 benachbarten Feldern kommenden Röhrenöffnungen zur Nothwendigkeit wird. Sehr häufig läßt sich übrigens eine Halbirung der 5 Scheitellöcher mittelst schmaler Scheidewände noch deutlich constatiren. Eines derselben ist immer größer als die übrigen und enthält eine unmittelbar in die Leibeshöhle mündende Afteröffnung.

Nach der Meinung von Billings entsprechen die zusammengepreßten Röhren der Blastoideen den in rhombisch gestellten Poren ausgehenden Kanälchen bei den Cystideen, und dienen wie jene als Respirations-Organe.

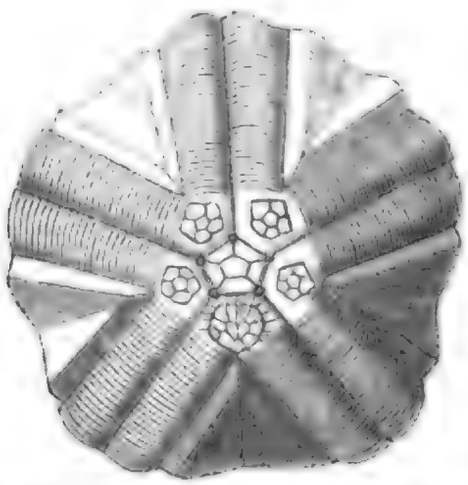


Fig. 34. Kelchdecke von Pentatrematites vollständig erhalten.

Man kann Tausende von Blastoideenkelchen untersuchen und wird immer im Scheitel die 6 erwähnten Oeffnungen vorfinden; dennoch haben dieselben bei Lebzeiten des Thieres nicht existirt, wie uns 2 — 3 vollständig erhaltene Exemplare aus dem amerikanischen Kohlenkalk belehren. An diesen (vgl. Fig. 34) zeigt sich

nicht nur die Central-Oeffnung, ſondern auch die fünf peripheriſchen Löcher durch kleine Kalktäfelchen verſchloſſen, die vermuthlich eine gewiſſe Beweglichkeit beſaßen und deßhalb nach dem Tode des Thieres faſt regelmäßig abfielen.

Sehr wahrſcheinlich lag der Mund, wie bei vielen armtragenden Crinoideen unter der centralen Decke verborgen und erhielt ſeine Nahrung durch die vertiefte Längslinie der 5 Lanzettſtücke zugeführt. Vielleicht hatten 5 von Billings entdeckte, um das Centrum des Scheitels gelegene, feine Oeffnungen die Aufgabe, die Nahrung aus den Radial-Furchen nach dem Munde zu leiten.

Bei den lebenden Crinoideen dienen vor Allem die veräſtelten Arme als Ernährungs-Organe. Aehnlich mag es wohl auch bei den Blaſtoideen der Fall geweſen ſein; nur waren bei dieſen die gegliederten Aermchen von winziger Größe und fadenförmiger Geſtalt. Sie ſtanden dicht gedrängt in großer Anzahl auf den quergeſtreiften Ausſchnittfeldern, ſind aber nur in beſonders günſtigen Fällen noch erhalten.

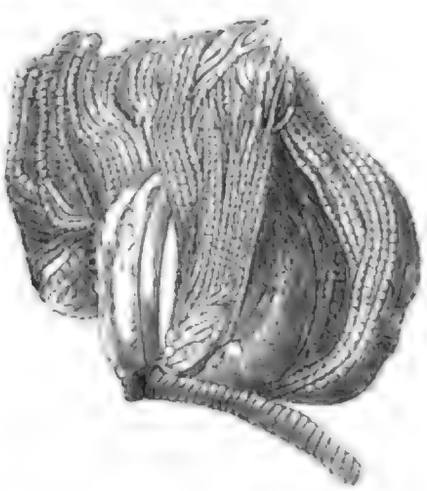


Fig. 35. Granatocrinus Norwoodi aus dem Kohlenkalk von Illinois.

An dem Figur 34 abgebildeten Kelch ſind die Arme auf einem Felde eingezeichnet; ein ſelten ſchönes Exemplar von Granatocrinus Norwoodi (Fig. 35) haben neuerdings Meek und Worthen aus dem Kohlenkalk von Illinois beſchrieben.

Die geologiſche Verbreitung der Blaſtoideen beſchränkt ſich auf die 3 älteren paläolithiſchen Formationen; doch ſind ſie in der Silurzeit noch äußerſt ſelten, während ſie in der Steinkohlenformation mit ungefähr 40 Arten den Höhepunkt ihrer Entwickelung erreichen.

Daß über manche Einzelheiten im Bau der Cyſtideen und Blaſtoideen, ſowie über die Deutung verſchiedener Theile des Kelches noch Unſicherheit und widerſprechende Meinungen beſtehen, darf uns nicht wundern, da unſere heutigen Meere keine naheſtehenden Geſchöpfe enthalten.

Bei den armtragenden Crinoideen (Armlilien dagegen werfen 4 lebende Gattungen (Pentacrinus, Rhizocrinus, Holopus und Comatula) helles Licht auf den Bauplan ihrer foſſilen Ahnen.

Unſere recenten Formen ſind mittelſt gegliederter Stiele am Boden feſtgewachſen.

Bei der Gattung Comatula erhält ſich der Stiel freilich nur im jugendlichen Alter; ſpäter löst ſich die armtragende Krone ab und das Thier vertauſcht ſeine bisherige ſeßhafte Lebensweiſe mit einer frei beweglichen in offener See.

Bei allen lebenden und einigen foſſilen Crinoideen beſteht der Kelch aus einer Anzahl fünfzeilig geordneter Tafeln von anſehnlicher Dicke, die mit gelenkartig ver-

tiefsten Flächen über einander liegen. Nach diesem Merkmal werden sie unter der Bezeichnung „Articulaten“*) von den älteren einfach „getäfelten“ Formen geschieden.

Am oberen Rand des Kelches beginnen die langen, vielfach verzweigten, gegliederten Arme, zwischen deren Anfängen sich als Kelchdecke eine lederartige Haut ausspannt. Fünf Furchen führen aus den Wassergefäßen der Arme die Nahrung zu dem im Mittelpunkt der Kelchdecke gelegenen Mund, in dessen Nähe sich eine zweite, etwas seitwärts gelegene Oeffnung für den After befindet.

Die paläolithischen Formen sind mit einer einzigen Ausnahme alle gestielt. Ihre isolirten Stielglieder mit den zierlich gestrahlten Gelenkflächen erfüllen bisweilen zu Millionen gewisse Kalksteine, in denen man nur mit Mühe vereinzelte Kelche findet: so sehr überwiegt hier das Anheftungsorgan den eigentlichen Körper. In fünf Radialreihen ordnen sich die Kelchtäfelchen an, bald nur einen einzigen Kranz über der Basis bildend, bald in mehreren Reihen über einander geschichtet. Stoßen die fünf Radien nicht unmittelbar zusammen, so füllen Zwischentäfelchen die Lücken aus; die Arme aber setzen sich immer nur mittelst Gelenkflächen an den obersten Kranz der fünf Radialreihen an. Im Gegensatz zu den lebenden Crinoideen sind die Kelchtäfelchen der paläolithischen von geringer Dicke, einfach an einander gereiht, nur durch schmale, geradlinige Ränder verbunden, und darum auch die Körperhöhle beträchtlich geräumiger. Auf der Oberseite befindet sich statt der lederartigen Haut eine solide, getäfelte Decke. Dieselbe wird entweder von

*) Articulatus gegliedert.

einer einfachen After-Oeffnung durchbrochen oder es erhebt sich daraus eine stattliche, abgerundete, zierlich getäfelte Pyramide, welche auf ihrer Spitze den After trägt. Eine Oeffnung für den Mund ist nur selten im Centrum der Decke ersichtlich; dagegen hat Meek nachgewiesen, daß bei den mundlosen Formen die Nahrungsgefäße der Arme dicht unter der Kelchdecke durch tunnelartige Röhren nach der Mitte geführt werden, wo sich offenbar das dem äußerlichen Munde der lebenden Crinoideen entsprechende Organ befindet.

Im Bau der Arme verschwendet die Natur eine erstaunliche Mannichfaltigkeit. Alle sind aus zahlreichen, bald ein-, bald zwei-zeilig geordneten Kalkstückchen zusammengesetzt, selten einfach, häufiger ästig verzweigt, aber mit ihrer Basis unveränderlich auf den obersten Täfelchen der fünf Kelchradien ruhend. Ihre nach Innen gerichtete Seite ist ausgehöhlt und zur Aufnahme der schon erwähnten Gefäße geeignet; an den Außenrändern dieser Rinnen stehen fadenförmige, gegliederte Ranken.

Wegen der großen Zerbrechlichkeit der Arme und namentlich der feinen Seitenranken gehören vollständig erhaltene Crinoideen zu den Seltenheiten. Meist sind die Kelche von den Armen und Stielen getrennt; da die beiden letzteren in ihre einzelnen Täfelchen zerfallen. Für die Unterscheidung der Gattungen werden vorzugsweise die Kelche berücksichtigt und bei diesen liefern Anordnung und Zahl der Täfelchen ganz vortreffliche und constante Merkmale.

Von dem Formenreichthum der paläolithischen Crinoideen gibt die nebenstehende Tafel nur eine sehr unvollkommene Vorstellung. Man kennt bereits mehr als

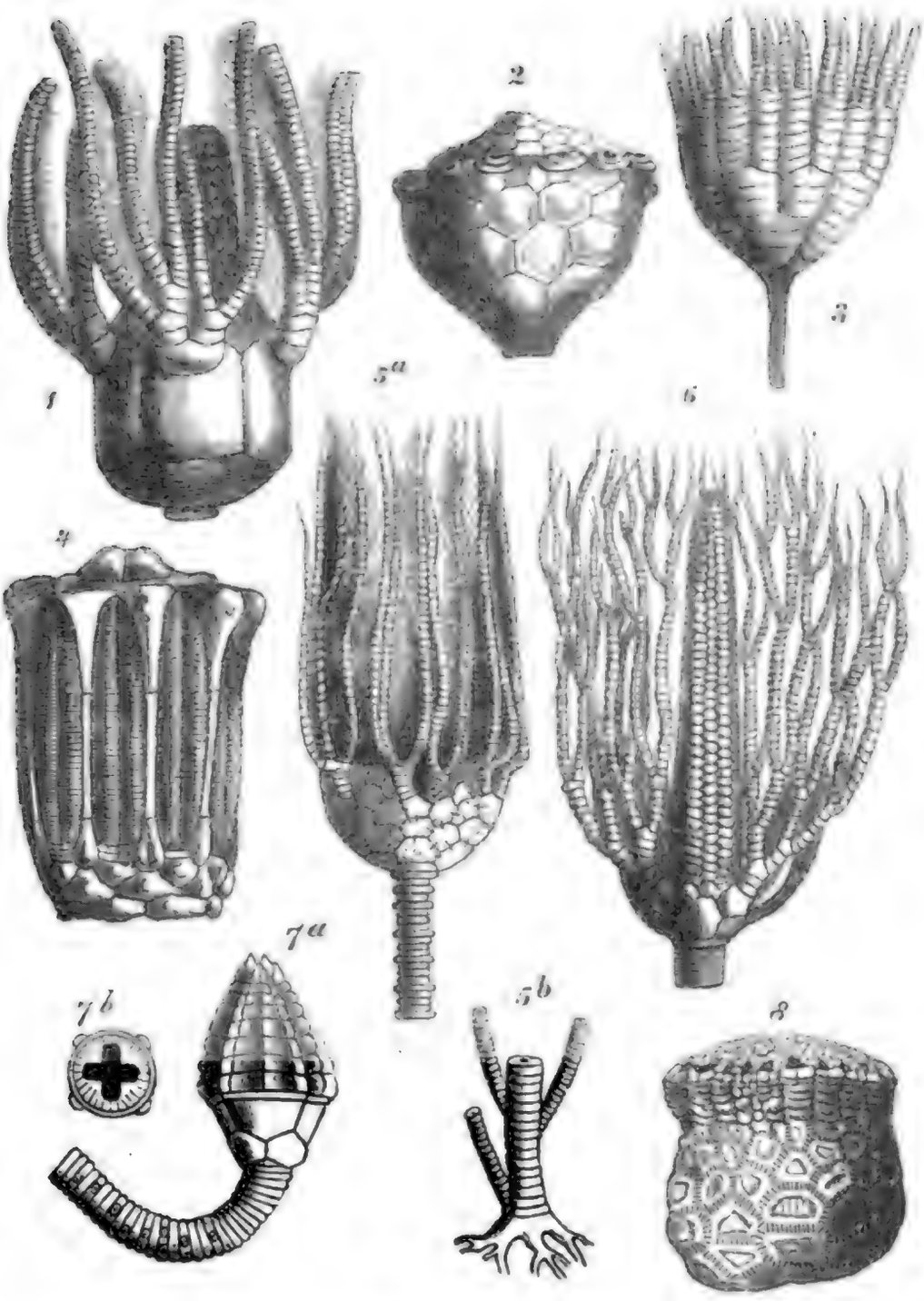


Fig. 36. Paläolithiſche Crinoideen.

1. Platycrinus trigintidactylus aus dem Kohlenkalk von Irland. 2. Actinocrinus tricuspidatus aus dem Kohlenkalk von Belgien. 3. Ichtyocrinus laevis aus ſiluriſchem Kalk von Nordamerika. 4. Eucalyptocrinus rosaceus aus devoniſchem Kalk der Eifel. 5 a. Actinocrinus triacontadactylus aus Kohlenkalk von England. 5 b. Baſis des Stieles. 6 Taxocrinus Briareus aus devoniſchem Kalk der Eifel. 7. Cupressocrinus crassus ebendaher. 8. Rhodocrinus crenatus ebendaher.

80 Gattungen mit mehr als 400 Arten aus den alten Formationen, von denen etwa 180 im Kohlenkalk liegen. Die übrigen vertheilen sich ziemlich gleichmäßig auf die Silur- und Devon-Formation.

Für die Meere des alten Zeitalters müssen sie ein reizender Schmuck gewesen sein. Ihre Standorte waren vorzugsweise die Korallenriffe. Wenn wir diese mit marinen Wiesen und Wäldern vergleichen können, deren Totaleindruck durch einige herrschende Formen bestimmt wird, so dürfen wir die Seelilien als die Vertreter der blüthenreichen Gewächse ansehen, die durch Mannigfaltigkeit und Schönheit das Auge des Beschauers erfreuen.

Im Vergleich zur Gegenwart besaßen die Crinoideen im paläolithischen Zeitalter eine ganz erstaunliche Verbreitung; allein wir dürfen nicht vergessen, daß sie gewissermaßen auch für die übrigen Echinodermen Ersatz leisten mußten; denn damals gab es erst wenige Seesterne, und die Seeigel fehlten, wie es scheint, in der Silurformation noch gänzlich.

Wie Alles aus jener alten Zeit einen fremdartigen Charakter trägt, so lassen auch die wenig zahlreichen paläolithischen Seeigel höchst merkwürdige Unterschiede von ihren lebenden Anverwandten erkennen.

Den Besuchern der Meeresküsten sind die Seeigel wohlbekannte Geschöpfe. Sie verdienen ihren Namen mit vollem Recht; denn ihr ganzes getäfeltes Haus ist mit einer starrenden Bedeckung kalkiger Stacheln von sehr verschiedener Größe und Form versehen. Der Körper wird vollständig von der kugeligen, herzförmigen oder abgeplatteten Schale umgeben. Hier giebt es weder

Arme noch Stiel; die pflanzenähnliche Tracht der Crinoideen ist verschwunden und hat dem thierischen Typus Platz gemacht. Mit der Außenwelt steht das Seeigelthier durch zwei größere Oeffnungen in Verbindung. Die zur Aufnahme der Nahrung bestimmte (Mund) liegt stets auf der Unterseite, ist häufig von festen Kalkkiefern umgeben und geht in einen dicken, schlauchartigen Darm über, der nach der zweiten Oeffnung, dem After, führt. Der After liegt entweder im Scheitel der Schale, gerade dem Munde gegenüber, oder hinter demselben in irgend einem beliebigen Punkte der Halbirungslinie des Körpers. Vom Scheitel zum Munde verlaufen unmittelbar unter der Schale fünf Wassergefäße, welche durch zahlreiche, in 2 Doppelreihen stehende Poren kleine, außerordentlich dehnbare Schläuche an die Oberfläche senden, die theils zur Respiration, theils zur Fortbewegung dienen.

Man nennt die fünf, von je zwei Doppelporen-Reihen eingeschlossenen Schalenstreifen Poren- oder Ambulacral-Felder, die fünf übrigen Zwischen- oder Interambulacral-Felder.

Bei allen normalen Echiniden besteht jedes der zehn Felder unabänderlich aus 2 vom Mund bis zum Scheitel verlaufenden Reihen polygonaler Tafeln, so daß also die ganze Schale aus 20 Tafelreihen zusammengesetzt wird. Von der Triasformation an bis zur Gegenwart weicht kein Seeigel von diesem constanten Zahlengesetz ab.

Anders bei den paläolithischen Formen! Hier können die Porenfelder und noch öfters die Zwischenfelder mehr als zwei Tafelreihen enthalten. Diese Einschaltung von Täfelchen geht in so beliebiger Weise vor sich, daß die

Zahl der Reihen je nach den Gattungen zwischen 35 und 75 schwankt. Bei dem nebenstehenden Palaechinus besitzen beispielsweise die Porenfelder nur zwei, die Zwischenfelder fünf Reihen von Täfelchen, also im Ganzen 35 Reihen.

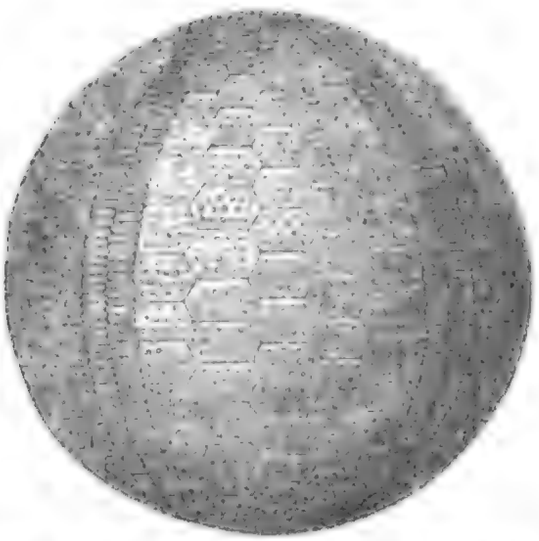


Fig. 37. Palaechinus elegans aus dem Kohlenkalk von Irland.

Alle paläolithischen Seeigel haben die After-Oeffnung im Scheitelschild und zeichnen sich durch sehr kleine Stachelwarzen aus.

Zu dem allgemeinen Naturgesetz, daß der Bauplan der Organismen stets den äußeren Existenz-Bedingungen in glücklicher Weise angepaßt ist, liefern die Stachelhäuter einen trefflichen Beleg.

Seesterne und Seeigel suchen mit Vorliebe sandige oder felsige Küsten auf und sind zu einer Lebensweise in bewegtem, ja sogar stürmischem Wasser durch ihr solides Gehäuse und durch ihre Fähigkeit, sich fest am Boden anzusaugen, vorzüglich geeignet. Für die Crinoideen wären derartige Standorte ganz unzuträglich. Ihre zartgegliederten Arme, ihre dünnen Stiele würden selbst durch leichten Anprall der Wogen Schaden

leiden und in der Brandung einer felsigen Küste unfehlbar zerschmettert werden.

Darum ziehen sich auch die gestielten lebenden Gattungen auf den tiefen Meeresgrund zurück, wo kein Wellenschlag ihnen nahen kann und führen hier in kaum bewegtem Wasser, zum Theil in weiter Entfernung vom Ufer ein mehr vegetatives als animalisches Dasein. Auf Raub können sie wegen Mangels an freiwilliger Bewegung nicht ausgehen, auch sind ihre Glieder-Arme schon wegen ihrer Zerbrechlichkeit und langsamen Beweglichkeit wenig zum Ergreifen größerer Thiere geeignet. Sie verspeisen, wie aus ihrem Mageninhalt hervorgeht, vorzugsweise mikroskopische Kruster, winzige Diatomeen und wahrscheinlich auch Foraminiferen. Da alle Nahrung, ehe sie zum Munde gelangt, die feinen Gefäße der Arme passiren muß, so bleibt ihnen freilich nur die Auswahl unter den mikroskopischen Geschöpfen, die glücklicher Weise im tiefen Wasser auch in größter Menge verbreitet sind.

Die Weichthiere.

Es wäre eine ermüdende Arbeit, wenn wir die einzelnen Klassen der Weichthiere oder Mollusken mit derselben Ausführlichkeit, wie bei den Strahlthieren betrachten wollten; denn, wenn auch die paläolithischen Weichthierschalen an Individuenzahl nur von den Korallen übertroffen werden, so bieten sie doch unter dem Gesichtspunkt der Formveränderung nur mäßiges Interesse. Die einzelnen Klassen zeigen ziemlich beständige

Merkmale und eine verhältnißmäßig geringe Gestaltungsfähigkeit. Wir schließen das freilich nur aus der Beschaffenheit der Kalkschalen, deren Form übrigens keineswegs in jener innigen Beziehung zur ganzen Organisation steht, wie bei den Korallen und Echinodermen. Von den leicht verweslichen Weichtheilen erhalten sich natürlich keine fossilen Ueberreste; darum fehlen der Palaeontologie auch ganze Ordnungen der Mollusken und darum wird auch die Entwickelungsgeschichte dieses Thiertypus trotz der unendlichen Häufigkeit einzelner Abtheilungen stets unvollständig bleiben müssen.

Des Absonderlichen bieten übrigens die paläolithischen Mollusken noch immerhin genug. Vor Allem fällt der außerordentliche Formenreichthum in gewissen, heutzutage wenig verbreiteten Ordnungen auf. Es zeigt sich überhaupt in dem numerischen Verhältniß der Arten und Individuen verschiedener Classen ein schroffer Gegensatz zur Jetztzeit. Die gewöhnlichen Schnecken und Muschel n fehlen dem paläolithischen Zeitalter zwar nicht, sie erscheinen in zahlreichen, meist ausgestorbenen Gattungen; allein während diese beiden Classen jetzt fast ausschließlich die Beschäftigung der Sammler von lebenden Conchylien bilden, so verschwinden sie doch in jener alten Periode beinahe gegen die Unzahl der Brachiopoden und beschalten Cephalopoden: zwei Classen, von denen unsere heutigen Meere nur noch wenige Vertreter enthalten.

Die Brachiopoden*) oder Spirobranchier

*) *βραχίων* Arm, *πούς* Fuß.

(Armfüßler oder Spiralkiemener) sind selbst den Bewohnern der Meeresküsten wenig bekannt. Sie leben vorzüglich auf felsigem oder sandigem Boden, meist in großer Tiefe, in den Meeren aller Breiten. Nur selten werden ihre Gehäuse von den Wellen an den Strand geworfen. Die Thiere bauen sich durch ihre Kalk absondernde Oberfläche zweiklappige Schaalen von höchst charakteristischer Gestalt. Fast immer ist eine der beiden Klappen größer als die andere und überragt jene durch einen schnabelförmigen, gekrümmten, entweder durchbohrten oder geschlossenen Fortsatz. Die kleine Schale lenkt sich mittelst eines Vorsprungs zwischen zwei unter dem Schnabel der großen Klappe befindliche Schloßzähne ein und wird durch einen besonderen, complicirten Muskel-Apparat geöffnet und geschlossen. Beim Vergleich mit einer gewöhnlichen, zweischaligen Fluß-Muschel springt die symmetrische Form der Brachiopodenschale sofort in die Augen. Ein Schnitt durch den Schnabel in der Richtung der Mittellinie der beiden Klappen theilt Thier und Schale in zwei vollkommen gleiche Hälften; während bei einer Flußmuschel durch Zerschneiden niemals zwei völlig symmetrische Hälften erhalten werden, selbst wenn wir die Theilung in die Fläche verlegen, in welcher sich beide Schalen vereinigen. Auch die feinere Struktur der Brachiopodenschale unterscheidet sich wesentlich von der der gewöhnlichen Muscheln. Die concentrischen, dichten Perlmutterschichten der letzteren fehlen den Brachiopoden gänzlich; dagegen besteht ihre Schale aus äußerst feinen, nur dem bewaffneten Auge erkennbaren Kalkfasern oder Stäbchen, die immer im schiefen Winkel gegen die Ober-

fläche angeordnet sind und zuweilen von feinen, senkrechten Röhrchen durchbohrt werden. Durch diese charakteristische Struktur lassen sich auch die kleinsten Stückchen eines Brachiopoden-Gehäuses von allen sonstigen Molluskenschalen sofort unterscheiden.

Eine fundamentale Verschiedenheit bieten ferner die Athmungs-Organe. Während die Muscheln mittelst fleischiger, mit Wimpern besetzter Blätter athmen und deßhalb den Namen Blätterkiemener (Lamellibranchiata) führen, besitzen die Brachiopoden spiral eingerollte, fleischige, mit Fransen besetzte, armähnliche Lappen, die bei vielen Gattungen durch einen kalkigen, am Schloßrand der kleinen Klappe befestigten Apparat gestützt werden.

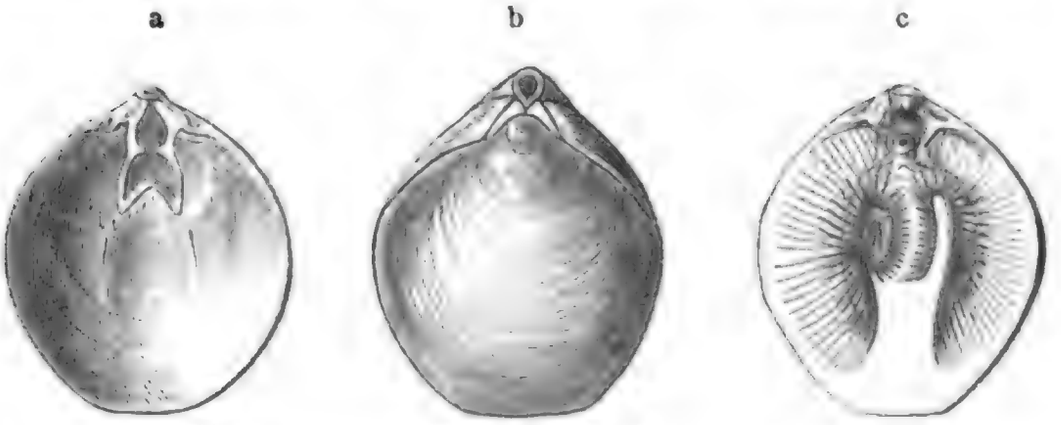


Fig. 38. Terebratula vitrea aus dem Mittelmeer.

a. Kleine Klappe von innen gesehen mit der zur Befestigung der Spiralarme bestimmten Kalkschleife. b. Ansicht der ganzen Schale. c. Kleine Klappe von innen mit den an die Kalkschleife befestigten Respirations-Armen.

Nach dem Vorhandensein oder Fehlen, nach der Gestalt des höchst mannigfaltig gebauten sogenannten „Armgerüstes", nach der Beschaffenheit des Schloßes, sowie nach der äußeren Form der Schale werden die Gattungen unterschieden.

Von der Fähigkeit einer willkürlichen Ortsverän-

derung scheinen nur wenige dieser Thiere Gebrauch zu machen. Bei der Mehrzahl ist der Schnabel der großen Klappe durchbohrt, oder eine sonstige Oeffnung in der Schnabelregion vorhanden, durch welche das Thier einen muskulösen, hornigen Strang zur Anheftung an fremde Körper heraussendet. Diese Gewohnheit der Brachiopoden, sich in tiefes Wasser zurückzuziehen, um sich daselbst dauernd anzusiedeln, ihre Abneigung vor seichtem, von der Brandung gepeitschtem Wasser mußte sie ganz besonders für die uferarmen Meere der älteren Formationen geeignet machen.

Dieser günstigen Anpassung an die damaligen Lebensbedingungen dürfte denn auch ihre damalige erstaunliche Häufigkeit und ihr Uebergewicht gegenüber den strandliebenden, kriechenden und bohrenden Muscheln und Schnecken zuzuschreiben sein.

Man kennt in den jetzigen Meeren nicht ganz 100 Brachiopoden-Arten, denen trotz unserer unvollständigen Kenntniß der fossilen Ueberreste schon mindestens 1400 paläolithische gegenüberstehen. Die Classe erreichte schon in der Silurzeit den Höhepunkt ihrer Entwickelung und wenn auch jüngere Formationen in gewissen Schichten nicht weniger Individuen umschließen, so kann sich doch keine spätere an Reichthum der Gattungen und Arten mit der silurischen messen.

Aus dem Heere von Formen sollen hier nur einige der bezeichnendsten herausgegriffen und durch Wort und Bild erläutert werden.

Die Gattung Lingula*) (Fig. 39[1]) tritt schon in

*) lingula eine kleine Zunge nach der Gestalt der Schale.

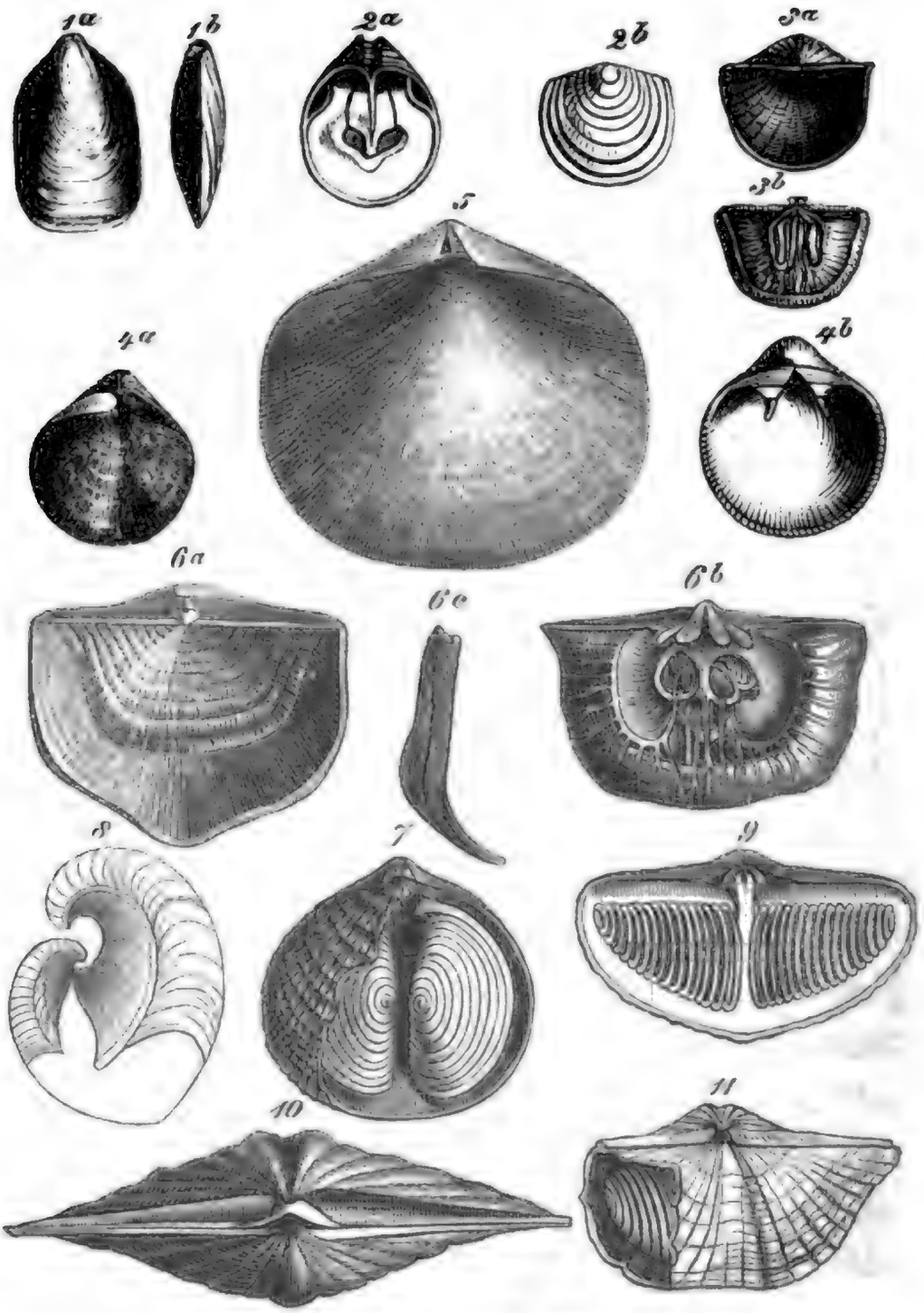


Fig. 39. Paläolithiſche Brachiopoden.

1. Lingula Lewisii (ſilur.) von Gothland. 2. Obolus Apollinis (ſilur.) von Petersburg. 3. Leptaena transversalis (ſilur) von Dudley. 4. Orthis elegantula (ſilur.) von Gothland. 5. Orthis striatula (devon.) aus der Eifel. 6. Strophomena depressa (ſilur.) von Dudley und Gothland. 7. Atrypa reticularis (ſilur.) Gothland. 8. Armgerüſt von Pentamerus (ſilur.) 9. Spirifer striatus (Kohlenkalk) Irland. Innere Anſicht der kleinen Klappe. 10. Spirifer speciosus (devon.) Eifel. 11. Spirifer trigonalis (Kohlenkalk) Derbyſhire.

der Primordialſtufe in außerordentlicher Menge auf, verbreitet ſich dann durch alle folgenden Formationen bis in die Jetztzeit, ohne ihre Geſtalt weſentlich zu verändern. Beide Schalen ſind gleichgroß, dünn, von hornig-kalkiger Zuſammenſetzung; zwiſchen ſich laſſen ſie eine ſpaltartige Oeffnung für den muskulöſen Befeſtigungsſtiel frei.

Die kleinen, gleichfalls hornig-kalkigen Schälchen von Obolus (Fig. 39[3]) hat man wegen ihrer flachen, runden Form mit der griechiſchen Scheidemünze verglichen und darnach benannt. Die Klappen ſind ungleich groß; im Innern ſieht man Muskeleindrücke, aber kein Armgerüſt. Man kennt nur ſiluriſche Arten; die häufigſte liegt bei St. Petersburg zu Millionen in unterſiluriſchem Sandſtein.

Von Leptaena*) (Fig. 39[5]) überſchreiten nur 4—5 Arten die Grenzen des paläolithiſchen Zeitalters; Strophomena**) (Fig. 39[6]) beſchränkt ſich auf die drei älteſten Formationen. Bei beiden iſt die große Klappe gewölbt, die kleinere vertieft; der Schloßrand lang, gerade, unter den Wirbeln mit ſchmalem, langgeſtrecktem, dreieckigem Feld. Die Oeffnung der großen Klappe wird durch ein kleines, dreieckiges Täfelchen (Deltidium) verſchloſſen. Die beiden nahe verwandten Gattungen unterſcheiden ſich durch die Form der Muskeleindrücke auf der Innenſeite der Schalen. Ein Armgerüſt fehlt.

Auch die artenreiche, rein paläolithiſche Gattung

*) λεπτός dünn, wegen der geringen Dicke der Schale.

**) στροφόμενος gedreht.

Orthis*) (Fig. 39 4, 5) besitzt keinen kalkigen Brachialapparat. Beide Schalen sind gewölbt, meist radial gestreift und mit sehr ausgebildetem, dreieckigem Felde (Area) über dem geraden Schloßrand versehen. Unter dem Wirbel der großen Klappe befindet sich ein Spalt zum Austritt des Anheftungsstieles.

Kohlenkalk und Zechstein bilden vornehmlich die Heimat der Gattung Productus**) (Fig. 41).

a b

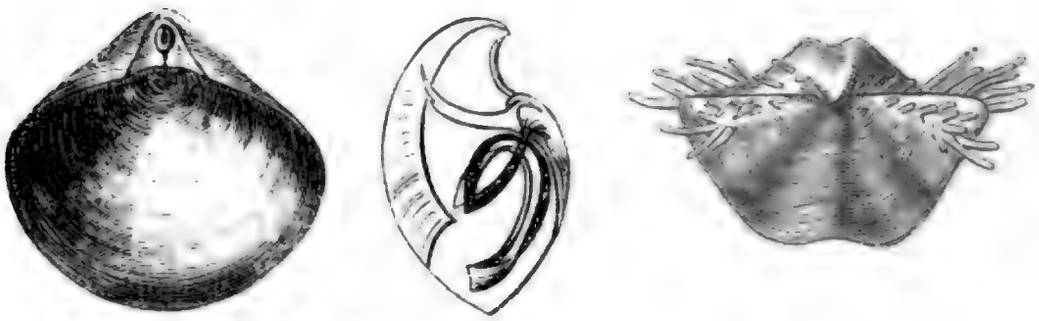


Fig. 40. Strigocephalus Burtini aus devonischem Kalk der Eifel. b Ansicht des Armgerüstes.

Fig. 41. Productus horridus aus dem Zechstein von Gera.

Man erkennt dieselbe leicht an den stachelartigen Röhren auf der Oberfläche der Schalen, von denen die eine gewölbt, die andere vertieft ist. Am geradlinigen Schloßrand fehlt das dreieckige, für die vorher erwähnten Gattungen charakteristische Feld.

Bei Atrypa***) (Fig. 39 7) werden die Respira-

*) ὀρθός gerade, wegen des geraden Schloßrandes.

**) productus verlängert.

***) τρύπα Loch und α privativum (sehr schlechter Name, nach dem irrthümlich für undurchbohrt gehaltenen Schnabel gebildet).

tions-Arme durch zwei ſymmetriſche Spiralkegel geſtützt deren Baſis ſich gegen die große, die Spitze gegen die kleine Klappe richtet. Man kennt nur ſiluriſche und devoniſche Arten.

Die Gattung Spirifer*) (Fig. 39[9. 10. 11]) enthält eine Menge von Arten, welche ſich vorzugsweiſe auf die paläolithiſchen Formationen vertheilen, zum kleinen Theil aber auch noch in die Trias- und Lias-Bildungen hinaufgehen. Beide Schalen ſind häufig radial gefaltet, ſtark in die Breite gezogen und am geraden Schloßrand mit dreieckigem, ſcharfbegrenztem Felde verſehen. Das Armgerüſt beſteht aus Spiralkegeln, deren Spitzen den Seitenflügeln zugekehrt ſind.

Als Beiſpiele von Brachiopoden, bei denen das Armgerüſt aus Scheidewänden und Kalkſchleifen gebildet wird, ſind die Gattungen Pentamerus)** (Fig. 39[4]) und Strigocephalus***) (Fig. 40) abgebildet.

Die Brachiopoden bilden durch ihre enorme Individuenzahl einen Hauptbeſtandtheil der paläolithiſchen Bevölkerung. Sie lebten, am Boden haftend, friedlich neben ihren gleichfalls feſtſitzenden Genoſſen, den Korallen und Crinoideen. Keiner befeindete den Anderen oder machte ihm gewaltthätig ſeine Nahrung ſtreitig, ſondern Jeder lebte von ſchwimmenden, mikroskopiſchen Geſchöpfen, die ſich unvorſichtig in den durch Tentakeln, Arme oder geöffnete Klappen hervorgerufenen Strudel wagten. Wenn man bedenkt, welche Unzahl von Brachiopoden,

*) spirifer der Spiral-Träger.

**) πέντα fünf, μέρος Theil.

***) strix Eule, κεφαλή Kopf.

Korallen und Crinoideen lediglich durch Thierchen und Pflanzen von winziger Größe gespeist werden mußten, so gibt dies einen Fingerzeig für die Existenz von Millionen Protoplasma erzeugender Geschöpfe, welche die paläolithischen Meere erfüllt haben müssen. Leider ist jedoch von denselben kaum eine Spur überliefert: so mangelhaft sind die Aufzeichnungen, nach denen der Paläontologe die Schöpfungsgeschichte zu schreiben versucht!

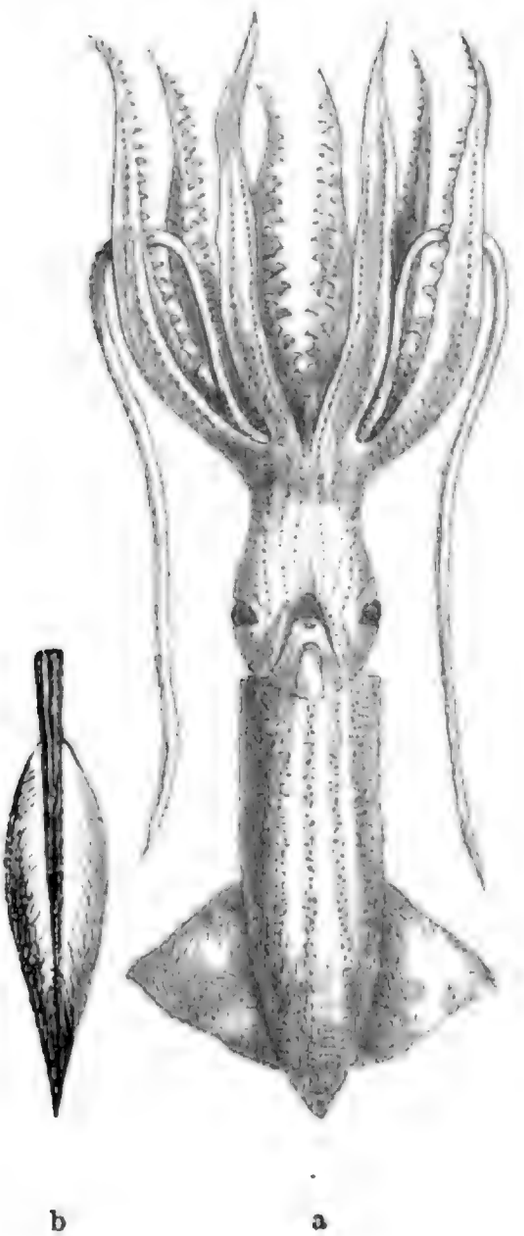
In der Silurformation sind zwar die Trilobiten bereits einer räuberischen Lebensweise verdächtig; die eigentlichen Tyrannen der damaligen Zeit dagegen waren offenbar die Cephalopoden*) oder Kopffüßler.

Unter den Mollusken nehmen die Cephalopoden unbedingt die oberste Rangstufe ein. Der Weichthiertypus zeigt sich bei ihnen zu einer solchen Perfection ausgebildet, daß sie trotz eines im Ganzen unvollkommeneren Bauplanes die niedrigsten Wirbelthiere an Organisationshöhe bedeutend überragen.

Bei den bekannten, auch in den europäischen Meeren verbreiteten Sepien oder Tintenfischen (Fig. 42) ist der Kopf sehr bestimmt vom Rumpfe geschieden. Zwei hervortretende Augen bekunden ein ausgebildetes Nervensystem. Die Respiration wird durch zwei große, baumförmig verästelte Kiemen bewerkstelligt; ein vielfach verzweigtes System von Gefäßen und Organen steht für Ernährung und Fortpflanzung zur Verfügung; zwei kräftige, fast wie Vogelschnäbel gestaltete, hornige oder kalkige Kiefer zermalmen die Beute, welche von 10 muskulösen, mit

*) κεφαλή Kopf, πούς Fuß.

Saugnäpfen oder Haken beſetzten, am Kopf befeſtigten Fangarmen (häufig auch Füße genannt) ergriffen und



b a

Fig. 42. Enoploteuthis leptura aus dem ſtillen Ocean.
a. Thier von der Bauchſeite. b. Innerliche Schale (Schulp).

dem Munde zugeführt wird. Bei allen Tintenfiſchen werden die im Rumpf befindlichen, vegetativen Organe von einer dicken, fleiſchigen Haut (Mantel) umhüllt, die

zuweilen auf der Rückseite eine flache, hornige oder kalkige Schale (Fig. 42 b) absondert. Diese Sepienschale (Schulp) wird stets von der Haut bedeckt und kommt erst bei der Sektion zum Vorschein; sie ist häufig papierdünn und ungemein zerbrechlich. Im Rumpf liegt auch der mit brauner Sepia erfüllte Tintenbeutel, wonach diese Thiere benannt sind. Von diesem Beutel mündet eine Ausführungsöffnung nach einem über der Athemhöhle befindlichen kegelförmigen Trichter, welcher durch Ausstoßen von Wasserstrahlen das Thier beim Schwimmen pfeilschnell vorwärts treibt. Bei drohender Gefahr wird durch denselben Trichter Sepia ausgespritzt und dadurch das Wasser in weitem Umkreis getrübt.

Ob in den ältesten Formationen Tintenfische existirt haben, wird wohl noch lange eine offene Frage bleiben, weil aus dem Mangel von Ueberresten durchaus nicht auf das Fehlen dieser wenig erhaltungsfähigen Thiere geschlossen werden darf.

Zu den Cephalopoden gehört auch die bekannte Perlbootschnecke oder der Nautilus, (Fig. 43) von welcher man sechs lebende Arten aus dem indischen Ocean kennt. Hier enthält eine große, rothgestreifte Schale ein Thier, das sich von den Sepien durch den Mangel eines Tintenbeutels, durch sehr zahlreiche, kurze, fleischige Arme ohne Saugnäpfe und hauptsächlich durch die Respirations-Organe unterscheidet, welche aus vier, nicht aus zwei Kiemen gebildet sind. Wenn sich die Sepien und Nautilusthiere sofort als verwandte Glieder einer Classe zu erkennen geben, so liegt doch in der Beschaffenheit der Schalen ein Unterschied, wie er kaum

größer gedacht werden könnte. Der Nautilus beſitzt kein innerliches Kalk- oder Hornblatt auf der Rückſeite, wie die meiſten Tintenfiſche, ſondern er bewohnt ein feſtes, aus mehreren in einer Ebene ſpiral eingerollten Windungen beſtehendes, ſymmetriſches Haus.

Fig. 43. Nautilus Pompilius aus dem indiſchen Ocean.
Das Thier liegt in der Wohnkammer; die Schale iſt in der Mittelebene durchgeſchnitten, um die inneren Abtheilungen und den durchlaufenden Sipho zu zeigen.

Das Thier ſelbſt füllt nur einen kleinen Theil (etwa die Hälfte der letzten Windung) aus und liegt in dieſer ſogenannten Wohnkammer mit dem Bauch gegen außen gewendet. Zwei kräftige, hinter dem Kopf be-

findliche Muskeln halten dasſelbe jederſeits an der glatten Innenſeite der Schale feſt. Nach hinten wird die Wohnkammer durch eine ſolide, concave Scheidewand aus Perlmutterſubſtanz abgeſchloſſen und von da an wird die ganze Spiralröhre durch parallele, in regelmäßigen Abſtänden erſcheinende Scheidewände in zahlreiche Kammern eingetheilt. Sämmtliche Kammern werden von einer in der Mittelebene der Spirale gelegenen, runden Oeffnung durchbohrt, in welcher ein am Thier befeſtigter, gefäßreicher und ſehniger Strang, der Sipho, verläuft und ſomit alle Abtheilungen unter einander und mit der Wohnkammer in Verbindung ſetzt. Manchmal iſt der Sipho ganz oder theilweiſe von einer kalkigen Scheide (Siphonaldute oder Siphonalröhre) umhüllt. Man hat dem Sipho früher abenteuerliche Functionen zugeſchrieben. Er ſollte dazu beſtimmt ſein, die Kammern je nach Bedarf voll Waſſer zu pumpen, und wieder zu entleeren. Jetzt weiß man, daß der gekammerte Schalentheil hermetiſch gegen außen verſchloſſen iſt, daß niemals Waſſer in die Kammern eindringen kann, ſondern daß dieſelben ſtets nur von Luft erfüllt ſind. Dem Sipho kann daher die erwähnte Beſtimmung nicht zukommen; er kann wegen ſeiner geringen Stärke auch nicht zum Feſthalten des ſchweren Thieres dienen, ſondern er hat vermuthlich nur die Aufgabe, den Kammern Luft zuzuführen.

Die leichte, lufterfüllte Schale macht den Nautilus zu einem trefflichen Schwimmer. Will er untertauchen, ſo zieht ſich das Thier tief in die Wohnkammer zurück, um möglichſt wenig Platz einzunehmen und dadurch das ſpecifiſche Gewicht zu vergrößern; wünſcht er zu ſteigen,

ſo ſtreckt ſich das Thier weit aus der Schale hervor, verdrängt ein großes Volumen Waſſer und wird dann von ſelbſt durch die leichte Schale, welche geradezu die Dienſte eines Luftballons verſieht, gehoben. Ein beweglicher, muskulöſer Trichter hinter dem Kopfe hat die Beſtimmung, Waſſer mit größerer oder geringerer Heftigkeit nach jeder beliebigen Seite auszuſtoßen, um damit die Geſchwindigkeit und die Richtung der Fortbewegung zu leiten. Beim Schwimmen hängt der Kopf des Thieres nach unten und die Schale ſchwimmt oben auf dem Waſſer.

Es iſt von außerordentlicher Wichtigkeit, daß die Gattung Nautilus, welche eine ganz iſolirte Ordnung der Vierkiemener (Tetrabranchiata) unter den lebenden Cephalopoden bildet, auf die Jetztzeit überliefert wurde; denn ſonſt wären uns die zahlloſen, paläolithiſchen Nautiliden und die nicht minder verbreiteten Ammonshörner des mittleren Zeitalters ein ewiges Räthſel geblieben.

Nicht alle foſſilen Vierkiemener beſaßen, wie der Nautilus, eine ſpiral eingerollte Schale, deren Umgänge ſich umhüllen oder doch wenigſtens berühren; ja gerade die häufigſte Gattung des paläolithiſchen Zeitalters, das Geradhorn (Orthoceras*), Fig. 44 und 45), zeichnet ſich durch eine langgeſtreckte, ſtabförmige, gerade Röhre aus. Gewöhnlich iſt die Wohnkammer nach dem Wegfaulen des Thieres mit eingedrungenem Geſtein ausgefüllt und in den Luftkammern haben ſich Kryſtalle oder dichte Abſätze aus Subſtanzen gebildet, welche durch die Schale von außen her langſam einſickerten. Iſt in

*) ὀρθός gerade, κέρας Horn.

ſolchen Fällen überdies die dünne Schale abgeblättert oder in anderer Weiſe zerſtört, ſo kommen die Linien (Suturen), mit welchen ſich die Scheidewände an die Innenſeite der Schale anheften, ſehr ſchön zum Vorſchein.

Fig. 44. Orthoceras timidum aus ſiluriſchem Kalkſtein von Lochkow in Böhmen.

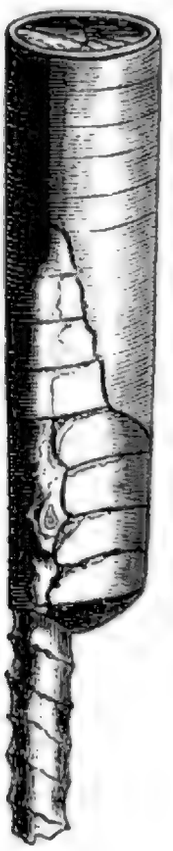


Fig. 45. Orthoceras duplex aus ſiluriſchem Kalkſtein von Schweden.

Der Sipho liegt bald in der Mitte, bald in der Nähe des Randes.

Man kennt allein aus der Silurformation ungefähr 850 Orthoceras-Arten, zu denen Böhmen weitaus das größte Contingent ſtellt. In den folgenden Formationen

nimmt ihre Zahl rasch ab, doch überschreiten vereinzelte Arten noch die Grenzen des paläolithischen Zeitalters und erscheinen zuletzt in der alpinen Trias. In Schweden und Rußland findet sich ein rother oder grauer silurischer Marmor ganz erfüllt von 2—6 Fuß langen Röhren des Orthoceras duplex (Fig. 45), dessen charakteristische, gekammerte Durchschnitte mit dem ungewöhnlich dicken, seitlich gelegenen Sipho jedem Besucher Stockholm's an den größeren Bauwerken in die Augen fallen.

Die silurische und devonische Gattung Gomphoceras*) (Fig. 46) besitzt ebenfalls eine gerade Schale von

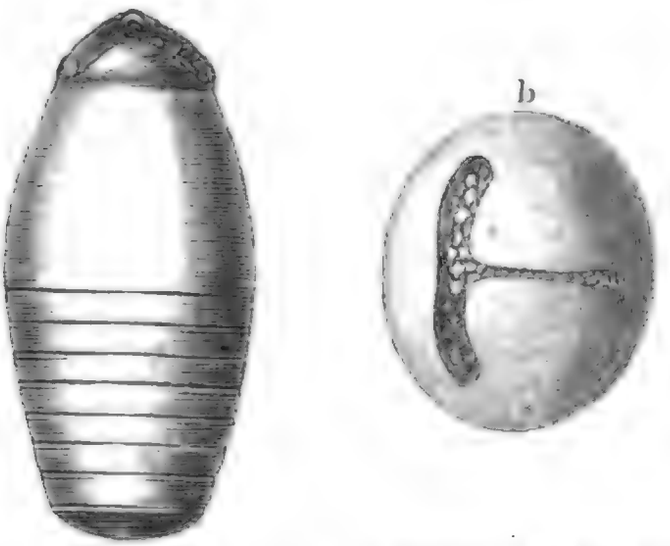


Fig. 46. Gomphoceras cylindricum aus silurischem Kalkstein aus Böhmen. b. Oeffnung der Wohnkammer.

mäßiger Länge, erhält aber durch die eigenthümliche Zusammenbiegung der Mündungsränder der Wohnkammer eine birnförmige Gestalt.

Bildet die Schale eine kurze, gekrümmte, einem Füll-

*) γόμφος Pflock, Keil, κέρας Horn.

horn ähnliche Röhre und ist die Mündung einfach, so entsteht die artenreiche Gattung Cyrtoceras*) (Fig. 47); ist die Mündung wie bei Gomphoceras verengt, so zählt man die Schalen zur Gattung Phragmoceras.**)

Fig. 47. Cyrtoceras Murchisoni aus silurischem Kalkstein von Konieprus in Böhmen.

Fig. 48. Lituites simplex aus silurischem Kalkstein von Lochkow in Böhmen.

Windet sich die Röhre in derselben Ebene zu einer Spirale auf, ohne daß sich die Umgänge berühren, so heißt man die Schalen Gyroceras***); legen sie sich dicht an einander an oder umhüllen sich mehr oder weniger, so können je nach der Beschaffenheit der Mundöffnung,

*) κυρτός krumm, κέρας Horn.

**) φράγμα das Verzäunte, wegen der verengten Mundöffnung.

***) γῦρος reiß.

der Lage des Sipho und der Art und Weise der Scheidewand-Anheftung verschiedene Gattungen entstehen.

Bei Lituites (Fig. 48), einer rein silurischen Sippe, löst sich der letzte Umgang von der im Uebrigen geschlossenen Spirale los; die Mündung ist einfach oder verengt; die Suturen der Scheidewände bilden eine einfach gebogene Linie; der Sipho ist vom Rande entfernt.

Die noch heute lebende Gattung Nautilus (Fig. 43) hat ihre ältesten Vorläufer bereits in der Silurformation. Die Schalen sind spiral eingerollt, die Mündung nicht eingeengt, die Suturen der nach außen concaven Scheidewände einfach, seltener wellig gebogen und der Sipho stets vom Rande entfernt in der Mittelebene der Spirale.

Die wichtigen paläolithischen Gattungen Clymenia Fig. 49) und Goniatites (Fig. 50) sehen äußerlich genau

Fig. 49. Clymenia undulata aus devonischem Kalkstein vom Fichtelgebirge.

Fig. 50. Goniatites sphaericus aus der Kohlenformation von der Gülker Haide bei Suttrop.

wie Nautilus aus; aber ihre Scheidewände heften sich nicht mit einfachen Linien an die Innenseite der Schale an, sondern bilden eine stark wellig gebogene oder gezackte Suturlinie.

Bei Goniatites liegt der Sipho dicht unter der Schale an der Außenseite, bei den Clymenien, welche sich überdies durch ihre zahlreichen, wenig umhüllenden Umgänge unterscheiden, in der Mittellinie der Innenseite, unmittelbar auf dem vorhergehenden Umgang. Clymenien hat man bis jetzt nur in den obersten Devonschichten nachgewiesen. Die Sippe Goniatites dagegen beginnt in der Silurzeit, erreicht im Kohlenkalk das Maximum ihrer Entwickelung, geht darauf in die alpinen Triasbildungen über, um sich schließlich fast unmerklich in die mesolithischen Ammonshörner umzugestalten.

Die historische Entwickelung der Cephalopoden bietet manche räthselhafte Erscheinung. Aus der Primordialstufe kennt man bis jetzt keine Spur derselben, dagegen treten die eigentlichen Nautiliden d. h. die Formen mit einfachen Suturlinien und centralem oder intermediärem Sipho in den mittleren Silurbildungen mit einem Mal in solcher Masse auf, daß Barrande nicht weniger als 1577 verschiedene silurische Arten aufzuzählen im Stande ist. Sie nehmen in den darauf folgenden Formationen ziemlich rasch ab und reduciren sich mit Beginn des mittleren Zeitalters auf die Gattung Nautilus, welche mit seltener Langlebigkeit bis in die Gegenwart fortdauert. Wenn alle Formen der organischen Schöpfung in der That, wie man aus vielen Gründen anzunehmen berechtigt ist, in genetischem Zusammenhang stehen und

ſich durch allmälige Veränderung aus einander entwickeln, ſo liefert das plötzliche und maſſenhafte Erſcheinen einer ſehr erhaltungsfähigen Weichthierfamilie entweder den Beweis für die Unvollſtändigkeit der geologiſchen Ueberlieferung überhaupt, oder doch für den höchſt dürftigen Zuſtand unſerer jetzigen paläontologiſchen Sammlungen.

Schon oben wurde auf die gewaltige Größe mancher Orthoceras-Arten hingewieſen. Solchen Rieſen ſtehen in den nämlichen Gattungen auch winzige Vertreter von kaum einem Zoll Länge gegenüber. Im Allgemeinen beſitzen die Vierkiemener Schalen von anſehnlicher Größe, die am häufigſten zwiſchen 2 Zoll bis zu einem Fuß im Durchmeſſer oder in der Länge ſchwankte.

Wenn demnach die Bewohner dieſer Schalen den verwandten Tintenfiſchen unſerer heutigen Meere nur einigermaßen an Gewandtheit, Kraft und Raubluſt ähnlich waren, ſo mögen ſie ein ziemlich ſtrenges Regiment in den paläolithiſchen Gewäſſern ausgeübt haben.

Die Wirbelthiere

waren allein im Stande die Cephalopoden erfolgreich zu bekämpfen; und wenn man ſieht, wie ſich die letzteren faſt im gleichen Maaße vermindern, als die erſteren an Formen- und Individuen-Reichthum gewinnen, ſo ſcheint es faſt, als ob zwiſchen beiden eine gewiſſe Wechſelbeziehung, wahrſcheinlich eine Mitbewerbung um die gleiche Nahrung beſtanden habe.

In der Silurformation kennt man bis jetzt nur Ueberreste von **Fischen** und zwar liegen auch diese in den höchsten Schichten, nahe an der Grenze der Devonformation.

Bei Ludlow in Wales wurden Zähnchen, einige Schuppen und hauptsächlich Flossenstacheln aufgefunden, von denen sich übrigens kaum mit Sicherheit behaupten läßt, ob sie zu Haien oder zu Schuppenfischen gehören.

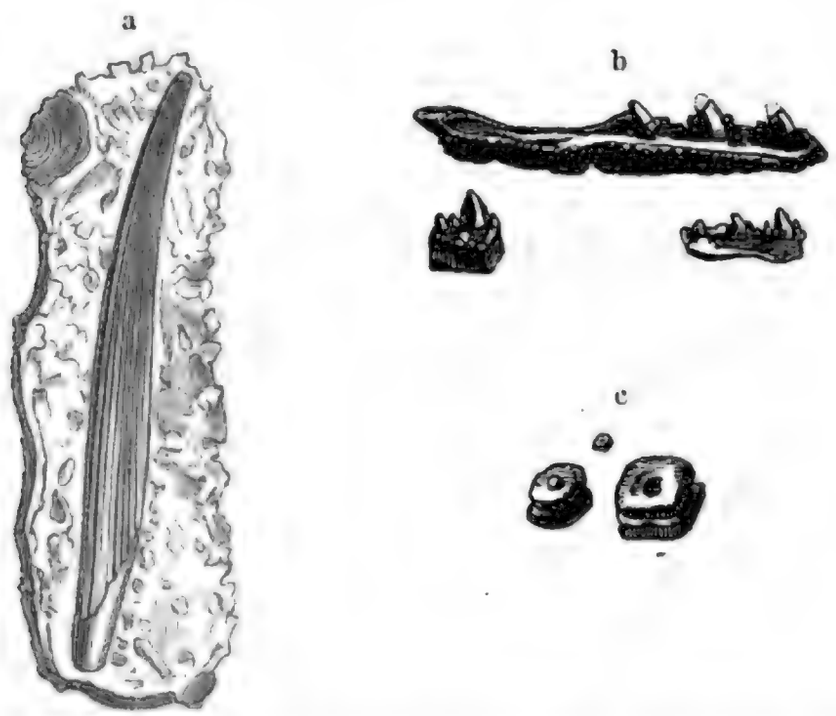


Fig. 51. Fischreste aus den obersten Silurschichten von Ludlow in Wales. a. Flossenstachel von Onchus tenuistriatus. b. Kieferfragment von Plectrodus mirabilis. c. Chagrin-Schuppen eines Haifisches (Thelodus).

In der Devonformation, namentlich im alten, rothen Sandstein Schottlands, ferner in der Steinkohlenformation und in der Dyas werden die Fische allmälig ziemlich zahlreich.

Ein charakteristisches Merkmal der meisten paläo-

lithiſchen Fiſche bildet die mangelhafte Verknöcherung der Wirbelſäule.

Aechte Knochenfiſche (Teleostei) mit feſten Wirbeln, welche heute etwa neun Zehntel aller lebenden Fiſche ausmachen, exiſtirten damals noch nicht. Die vom Thiere abgeſonderte Kalkſubſtanz gelangte vielmehr in der Regel anſtatt im inneren Skelet in der Hautbedeckung zur Ablagerung. So begegnen wir mit Erſtaunen in der Devonformation Fiſchen, deren Oberfläche mit anſehnlichen, dicken Knochenplatten gepanzert iſt.

Unter dieſen Panzerfiſchen ſteht die Gattung Pterichthys (Flügelfiſch) Fig. 52 aus dem ſchottiſchen Old red Sandstone wegen ihrer bizarren Form oben an.

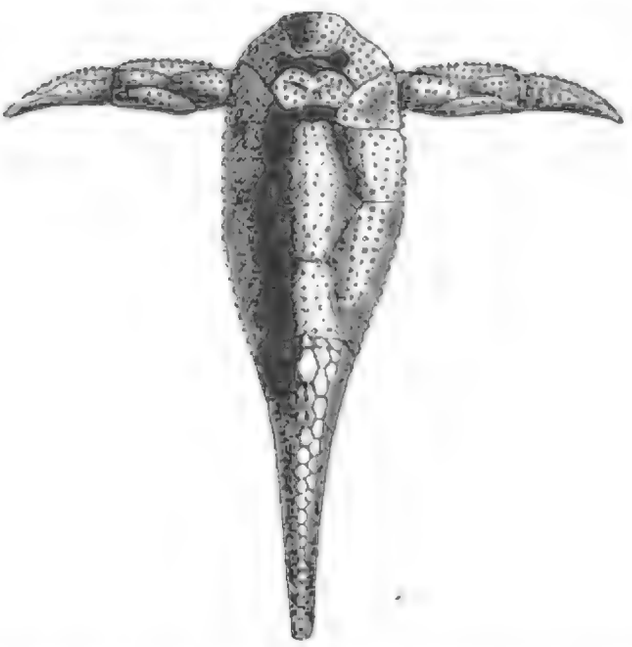


Fig. 52. Pterichthys aus dem Old red sandstone von Schottland; reſtaurirt nach Pander.

Kopf und Leib waren mit dicken, emaillirten Knochenplatten bekleidet und der Schwanz mit zierlichen, viel-

eckigen Schuppen umhüllt. Das ſonderbarſte Merkmal, wonach die Gattung auch ihren Namen trägt, liegt in der flügelartigen Ausbildung der Bruſtfloſſen. Die Lage der jedenfalls kleinen Mundöffnung iſt nicht genau bekannt und auch von Zähnen konnte bis jetzt Nichts entdeckt werden. Die Pterichthys-Arten waren insgeſammt klein. Die Länge der Skelete beträgt höchſtens einen Fuß, meiſtens ſind ſie aber nur handgroß.

Es iſt ſehr zweifelhaft, ob die Fiſchnatur dieſes merkwürdigen Foſſils, für welches die Gegenwart kein Analogon liefert, bei der gänzlichen Unbekanntſchaft mit dem inneren Skelet je anerkannt worden wäre, wenn nicht verwandte Gattungen aus denſelben Schichten die typiſchen Merkmale der Fiſche in deutlicherer Weiſe an ſich trügen. So beſitzt z. B. Coccosteus ebenfalls einen mit dicken Emailplatten gepanzerten Kopf und Vorderkörper; aber die flügelförmigen Anhänge fehlen und am fein beſchuppten Hinterleib hat man Gräten und normale Floſſen nachgewieſen. Beſonders groß wird auch Coccosteus nicht, dagegen hat man in Schottland und den ruſſiſchen Oſtſeeprovinzen von ähnlichen Fiſchen herrührende Platten entdeckt, die auf Rieſenformen von mehr als 20 Fuß Länge zu deuten ſcheinen.

Ein anderer Typus aus dem alten, rothen Sandſtein, von ſehr ſonderbarem Ausſehen iſt die Gattung Cephalaspis.

Hier wird der Kopf von einem einzigen, halbmondförmigen Schild geſtützt, das in vieler Beziehung an das Kopfſchild eines Trilobiten erinnert. Aber es liegt auf demſelben ein zierliches, aus kleinen, ſternförmigen

Schmelzſchuppen gebildetes Pflaſter; auch ſtehen die ovalen Augen ziemlich dicht neben einander, ungefähr in der Mitte des Schildes. Der Körper war mit länglichen, reihenweiſe geordneten, rhombiſchen Schmelzſchuppen bedeckt, welche am Rücken und Bauch in ſchiefen, an der Seite in geraden Reihen dachziegelartig über einander liegen.

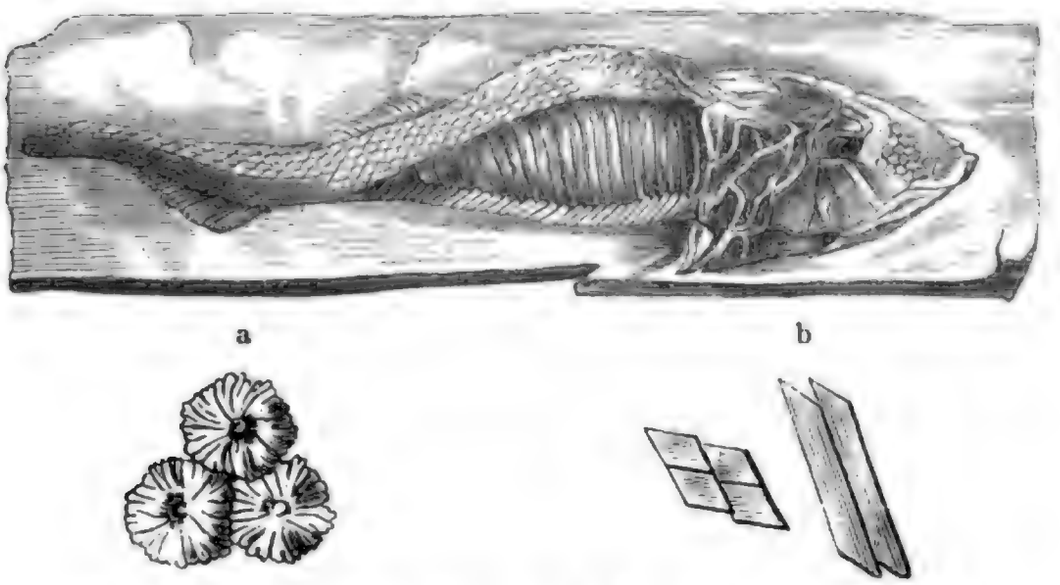


Fig. 23. Cephalaspis Lyelli aus dem alten, rothen Sandſtein von Forfarſhire.

a Sternförmige Schuppen, mit welchen das Kopfſchild bedeckt iſt. b Schuppen von verſchiedenen Theilen des Rumpfes und Schwanzes.

Der Schwanz iſt am hinteren Ende aufwärts gebogen und mit wohlentwickelter, ungleichſeitiger Floſſe verſehen. Vom Gebiß und inneren Skelet iſt bei dieſem ziemlich ſeltenen, beinahe 1 Fuß langen Fiſch Nichts erhalten.

Wenn wir die Haie oder ſonſtigen Knorpelfiſche ausnehmen, von denen ſich Zähne und Floſſenſtacheln ziemlich häufig, ſeltener ganze Skelete erhalten finden, ſo gehören alle übrigen paläolithiſchen Fiſche in die Ordnung der Schmelzſchupper oder Ganoiden*).

*) Von γάνος Glanz.

Die Panzerfiſche bilden eine gänzlich erloſchene, auf die Devonformation beſchränkte Familie der Ganoiden, die einige entfernte Aehnlichkeit mit unſeren heutigen Stören beſitzt.

Den alten Meeren fehlten aber auch ſolche Fiſche nicht, die ſich den ächten Ganoiden der Jetztzeit etwas enger anſchließen. Die typiſchen Vertreter dieſer Ordnung *) zeichnen ſich außer einigen anatomiſchen, im foſſilen Zuſtand nicht erhaltungsfähigen Merkmalen beſonders durch ihre dicken, glänzenden, mit Schmelz überzogenen, knöchernen Schuppen von rhombiſcher oder rundlicher Geſtalt aus. Es exiſtiren gegenwärtig nur noch wenige Ganoiden-Gattungen in den Flüſſen von Nord-Amerika und Nord-Afrika.

Die foſſilen Schmelzſchupper aus dem alten, rothen Sandſtein ſchließen ſich in ihrer ganzen äußeren Geſtalt und beſonders in der Ausbildung der Schwanzfloſſe ziemlich enge an die afrikaniſche Gattung Polypterus an. Bei dieſer wird nämlich das hintere Ende der verknöcherten Wirbelſäule oben und unten beinahe gleichmäßig von Floſſenſtrahlen umwallt. Solche „amphicerke“ **) Schwänze kommen bei den ächten Knochenfiſchen niemals vor, wohl aber finden wir ſie bei den

*) Vom Stör, welcher eine beſondere, in vielen weſentlichen Merkmalen von den Schuppenganoiden abweichende Familie bildet, wird hier abgeſehen.

**) ἀμφί rings um, κέρκος Schwanz.

devoniſchen Ganoiden, freilich mit dem Unterſchiede, daß die oberen Strahlen viel kürzer und ſchwächer entwickelt ſind, als die unterhalb der Wirbelſäule befindlichen. Die nebenſtehenden Abbildungen des lebenden Polypterus und des foſſilen Glyptolepis veranſchaulichen dieſes Verhältniß.

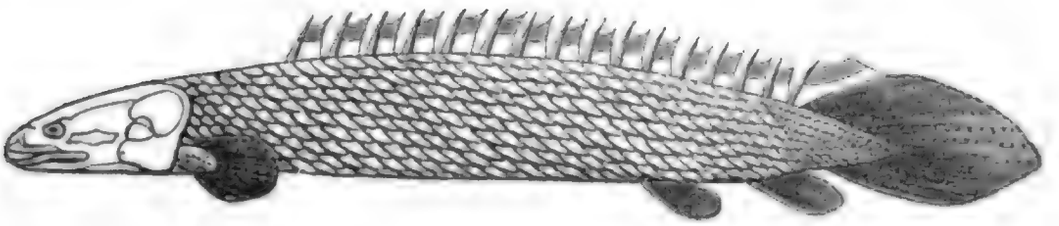


Fig. 54. Polypterus Bichir aus dem Nil.

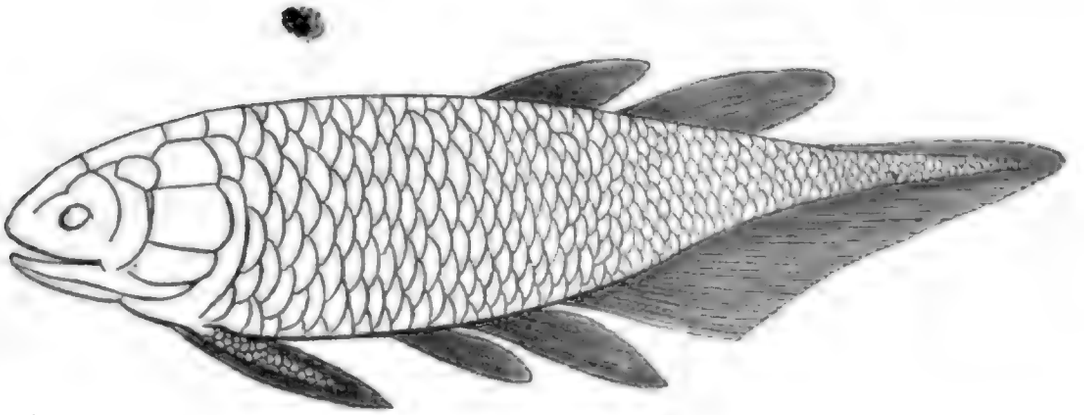


Fig. 55. Reſtaurirtes Bild von Glyptolepis aus dem alten, rothen Sandſtein von Schottland. (Nach Hurley.)

Unſymmetriſcher Bau der Schwanzfloſſe iſt übrigens ein Merkmal, das allen foſſilen Fiſchen des paläolithiſchen Zeitalters zukommt. Bei den meiſten Ganoiden zeichnet ſich der obere Lappen der Schwanzfloſſe nicht

allein durch größere Länge aus, sondern der beschuppte Körper mit der Wirbelsäule setzt sich auch bis in seine äußerste Spitze fort. Zu diesen „heterocerken“*) Schwänzen der alten Ganoiden bildet die symmetrische Beschaffenheit der Schwanzflosse bei den jüngeren Ganoiden und vorzüglich bei den Knochenfischen einen sehr charakteristischen Gegensatz.

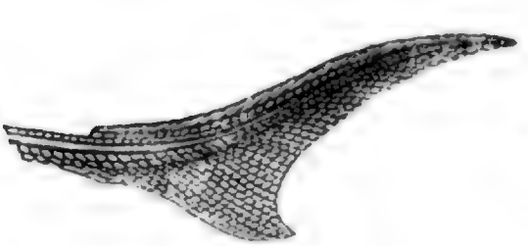


Fig. 56. Heterocerker Fischschwanz.

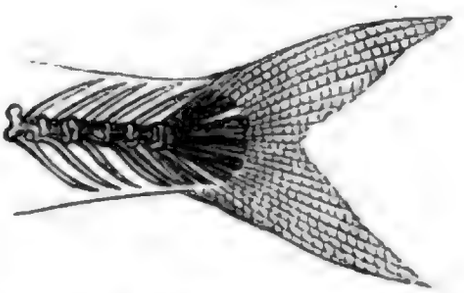


Fig. 57. Homocerker Fischschwanz.

Bei den jetzt existirenden und bei den Fischen von der Liasformation an aufwärts, mit alleiniger Ausnahme der Haie, Störe und der lebenden Ganoiden-Gattung Lepidosteus endigt die Wirbelsäule am Anfang des Schwanzes in der Mitte des Körpers. An das hintere Ende setzt sich alsdann eine symmetrische oder gleichlappige, „homocerke“**) Schwanzflosse an.

Ein bekanntes Beispiel eines heterocerken Fisches liefert der gemeine Palaeoniscus Freieslebeni aus dem Mansfelder Kupferschiefer.

---

*) ἕτερος Einer von Zweien, κέρκος Schwanz.

**) ὁμός ähnlich, κέρκος Schwanz.

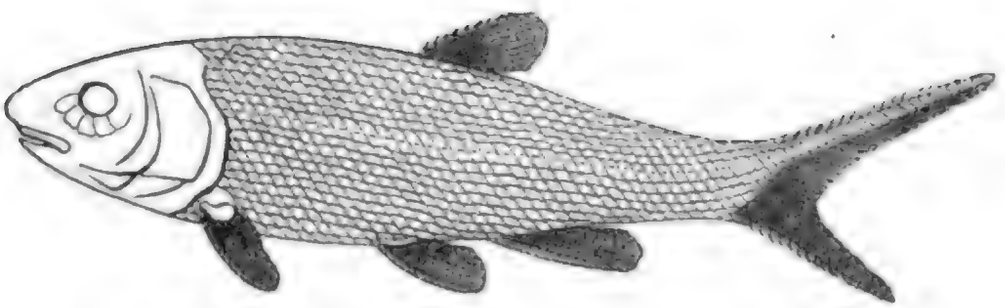


Fig. 58. Palaeoniscus Freieslebeni aus dem Kupferſchiefer von Eisleben.

Zu Tauſenden liegen die Abdrücke im Geſtein, gleichen in Größe und Geſtalt einem Häring, erregten aber wegen ihrer lebhaft glänzenden Schmelzſchuppen von jeher die Aufmerkſamkeit der Bergleute. Zahlreiche verwandte Gattungen finden ſich während der Steinkohlen- und Dyas-Zeit über die ganze Erde verbreitet.

Die heterocerke Schwanzfloſſe iſt allen gemein. Dieſe Eigenthümlichkeit gewinnt aber an Bedeutung, ſeitdem man weiß, daß ſie in einem gewiſſen Embryonalſtadium auch bei vielen lebenden Knochenfiſchen exiſtirt.

Wenn man überdies bedenkt, daß bei den paläolithiſchen Ganoiden die Wirbelſäule in der Regel nur verknorpelt, nicht wie bei den lebenden Verwandten verknöchert iſt, und daß alle Fiſche mit knöchernem Skelet in früheſter Jugend einen knorpeligen Rückenſtrang beſitzen, ſo geht daraus hervor, daß die alten Schmelzſchupper, wenn ſie auch an Größe und Schönheit den jüngeren nicht nachſtehen, doch in Beziehung auf Skelet- und Schwanz-Bildung einen entſchieden embryonalen Charakter an ſich tragen.

Amphibien und **Reptilien** erſcheinen erſt in der Steinkohlen- und Dyas-Zeit, wo ausgedehnte Feſtländer und eine üppige, die Luft reinigende Flora die Exiſtenz Lungen athmender Thiere begünſtigten. Viele Schwierigkeiten freilich haben dieſe älteſten Landbewohner den Paläontologen bereitet, da die jetzige Thierwelt ähnlicher Geſchöpfe entbehrt.

Das erſte paläolithiſche Amphibien-Skelet wurde im Jahr 1844 im Kohlenſchiefer von Münſterappel in Rhein-Bayern entdeckt. Einige Jahre ſpäter fand man zu Lebach und Börſchweiler bei Saarbrücken in Thoneiſenſteinknollen ſo zahlreiche Ueberreſte von drei verſchiedenen Amphibien-Arten aus der Gattung Archegosaurus*) daß Hermann von Meyer zu ſeiner ausführlichen Monographie Skelete oder Fragmente von 279 Individuen benützen konnte. Die Lebacher Eiſenſteine und Thonſchiefer wurden früher zur Steinkohlen-Formation gezählt, jetzt hält man dieſelben für eine Einlagerung im rothen Todtliegenden.

Nach dem allgemeinen Bau des Schädels und der Extremitäten ſteht Archegosaurus (Fig. 59) den Salamandern der Jetztzeit am nächſten; auch das Vorhandenſein von knöchernen Kiemenbögen, ſowie die ungemein kurzen Rippen ſprechen beſtimmt für die Amphibiennatur. Die Extremitäten endigen mit getrennten Fingern, ſind aber ſchwach und nur zum Schwimmen oder Kriechen geeignet.

Zu dieſen Amphibien-Merkmalen will der mit glänzenden, rauhen, knöchernen Platten geſchützte Schädel, nach welchem Archegosaurus nebſt ſeinen Verwandten

*) ἀρχηγός Stammvater, σαῦρος Eidechſe.

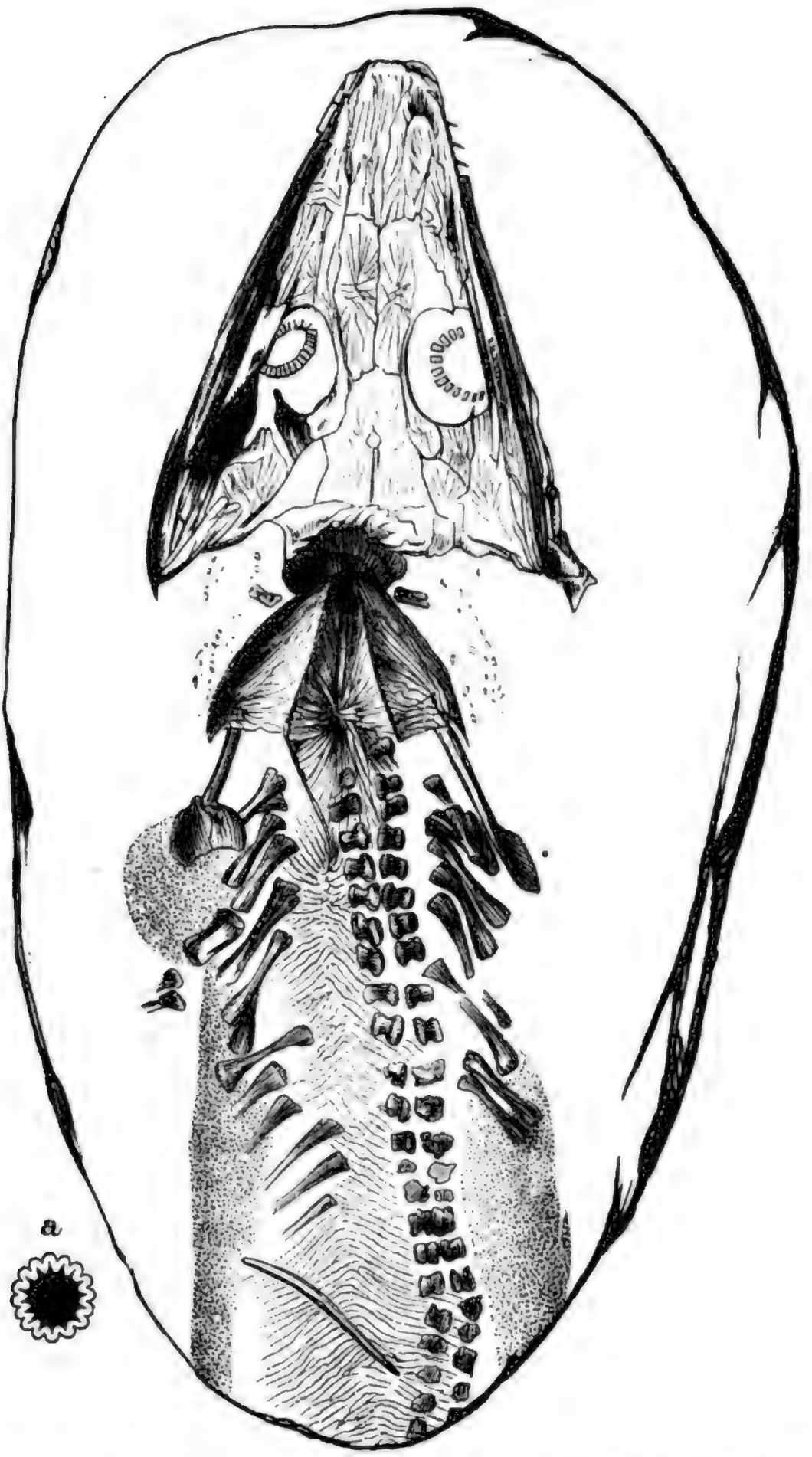


Fig. 59. Archegosaurus Decheni aus dem Thoneisenstein von Lebach bei Saarbrücken (in natürlicher Größe).

a Durchschnitt eines Zahnes, vergrößert.

unter dem Namen der Glanzköpfe (Ganocephalen) zuſammengefaßt werden, wenig paſſen. Viel beſſer würde dieſe Beſchaffenheit der Schädeldecke mit den Knochen-Fiſchen übereinſtimmen.

Das Scheitelbein beſitzt, wie bei den Eidechſen, ein rundes Loch, die Augen ſind durch einen beſonderen Plattenring verſtärkt, und auf den Kiefern ſtehen, wie bei den Krokodilen, kräftige kegelförmige Fangzähne, deren Zahnſubſtanz (Dentine) eine an Fiſchzähne erinnernde einfache Faltung erkennen läßt. (Fig. 59ª).

An der Kehle liegen drei große Knochenplatten; der ganze übrige Körper iſt mit kleinen, knolligen Schuppen bedeckt. Zu beiden Seiten der Kehlplatten zeigt unſere Abbildung noch Ueberreſte der Kiemenbögen. Das Hinterhaupt ſtützt ſich, wie bei den lebenden Amphibien, mit zwei Gelenkköpfen auf die Wirbelſäule.

Zu dieſer ſonderbaren Vereinigung von Eigenſchaften, die wir heute getrennt bei Fiſchen, Fröſchen, Salamandern, Eidechſen und Krokodilen ſuchen müſſen, kommt noch das embryonale Merkmal einer höchſt unvollkommen verknöcherten Wirbelſäule hinzu. Der Archegosaurus liefert uns ſomit gleichzeitig ein Beiſpiel jener beiden in urweltlichen Ablagerungen ziemlich verbreiteten Formen, welche man als Embryonal- und Collectiv-Typen bezeichnet hat.

Bieten die alten Amphibien aus Saarbrücken dem Paläontologen durch die erwähnten Verhältniſſe ein hervorragendes Intereſſe, ſo fallen ſie bei oberflächlicher Betrachtung doch weder durch beſondere Größe, noch durch abenteuerliche Geſtalt in die Augen. Es ſind

kleine, wenige Zoll bis höchstens 3 Fuß lange, in ihrer ganzen Tracht einem großen Salamander nicht unähnliche Thiere, die sich offenbar theils in Süßwassersümpfen, theils auf dem Festland aufgehalten haben. Für diese Lebensweise spricht die Beschaffenheit ihrer Lagerstätte, sowie die mit ihnen zusammen vorkommenden Landpflanzen, Insecten, Crustaceen und Süßwasser-Conchylien.

Fast unmittelbar nach Entdeckung der ältesten Amphibien im Saarbecken wurden auch anderwärts ähnliche Ueberreste aufgefunden.

Schon im Jahr 1848 machte Dr. King auf die Fußspuren eines großen, fünfzehigen Amphibiums oder Reptils aufmerksam, die im Kohlensandstein von Pennsylvanien nicht selten beobachtet werden. Aber erst 4 Jahre später fand man im Innern eines aufrechtstehenden, dicken Sigillarienstammes aus dem Steinkohlengebirge Neu-Schottlands Schädel, Unterkiefer und Rumpftheile eines $2^1/_2$ Fuß langen Amphibiums (Dendrerpeton).

Es folgten nun ziemlich rasch auf einander sowohl in Nord-Amerika, als auch in der Gegend von Edinburgh, Glasgow und besonders von Kilkenny in Irland neue Funde, so daß im Verlauf von 20 Jahren Ueberreste von etwa 16 verschiedenen Gattungen aus der Steinkohlen- und Dyas-Formation zu Tage kamen. Durch diese alten Repräsentanten wurde der Formenschatz in der Classe der Amphibien sehr beträchtlich erweitert. Einige der neuentdeckten Gattungen schlossen sich zwar aufs engste an Archegosaurus an, aber andere stellten sich mehr als die Prototypen der Frösche und Salamander

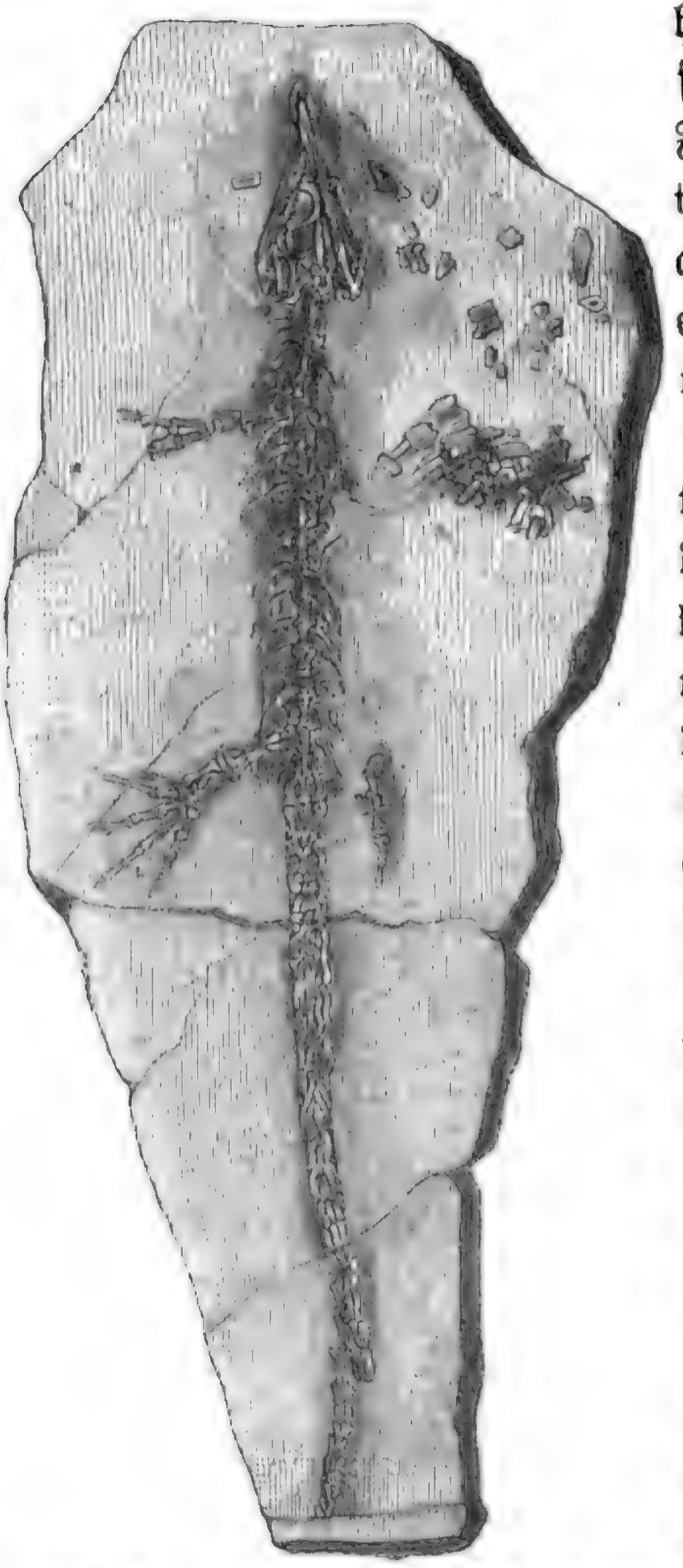


Fig. 60. Lepterpeton Dobbsii aus der Steinkohlen-Formation von Kilkenny in Irland. (3/4 natürliche Größe.)

heraus. Als Beispiel für die letzteren ist in Fig. 60 Lepterpeton aus Kilkenny abgebildet. Diese und einige verwandte Gattungen aus der Steinkohlenformation unterscheiden sich von den ächten Glanzköpfen durch schmälere und längere Köpfe, durch geringere Entwickelung der knöchernen Schädelschilder und durch das Fehlen der charakteristischen Knochenplatten an der Kehle. Auf dem Körper befindet sich wie bei Archegosaurus eine schützende Hülle von kleinen Schuppen. Ist somit das Hautskelet weniger ausgebildet als bei den Ganocephalen, so zeigt sich dafür das innere Skelet viel weiter vorgeschritten. Die beiden Hinterhauptsgelenkköpfe, sowie die

Wirbelkörper sind solide verknöchert, wenn auch die beiderseits ausgehöhlten Gelenkflächen der letztern noch immerhin an Fische erinnern. Bei den Zähnen vermißt man die eben erwähnten Faltungen der Zahnsubstanz.

Viel seltener sind die ächten **Reptilien** im paläolithischen Zeitalter. Von einer einzigen Gattung (Proterosaurus) aus dem Mansfelder Kupferschiefer und den Dyasbildungen in England existiren mehrere wohlerhaltene Skelete. Es ist dies eine dem ägyptischen Monitor in Größe und sonstigen Merkmalen nahestehende Land-Eidechse, bei welcher jedoch die Zähne wie bei den Krokodilen in besondere Gruben eingefügt sind. Also auch hier eine Vereinigung von Eidechsen und Krokodil-Charakteren!

Mit den Reptilien ist der Höhepunkt der paläolithischen Schöpfung erreicht. Kein Thier von vollkommenerer Organisation hat Spuren in den vier alten Formationen hinterlassen; auch ist es wenig wahrscheinlich, daß solche zu damaliger Zeit existirt haben. Wohl ist es richtig, daß Folgerungen aus negativen Thatsachen nirgends gefährlicher sind, als in der Geologie, wo ein einziger glücklicher Fund nicht selten die geläufigsten Annahmen zerstört hat. So wurde bis zum Jahr 1844 die Existenz anderer Wirbelthiere, als von Fischen in der Steinkohlenformation auf's Bestimmteste in Abrede gestellt; heute kennt man darin mehr als ein Dutzend verschiedener Amphibien-Gattungen. Allerdings muß hier auch berücksichtigt werden, daß die Gelegenheit, Ueberreste von Land und Süßwasser bewohnenden Wirbelthieren zu erlangen, kaum irgendwo günstiger gedacht werden kann, als in der

Steinkohlenformation, die an zahllosen Stellen auf der Erdoberfläche ausgebeutet wird und aus welcher ganze Berge von wohlerhaltenen Versteinerungen alljährlich an's Tageslicht gelangen.

Wenn trotzdem bis jetzt von Vögeln oder Säugethieren nicht eine Spur beobachtet werden konnte, so ist dies eine so auffallende Thatsache, daß sie beinahe als Beweis für das Fehlen jener Thiere gelten kann.

Rückblick.

Werfen wir nun, am Schluße stehend, noch einmal einen Blick auf die gesammte vergangene Thierwelt des paläolithischen Zeitalters zurück, so springt zunächst ihr inniger Zusammenhang mit den äußeren Existenzbedingungen in die Augen. Sie ist erstaunlich einförmig, rein marin und von kosmopolitischer Universalität in der Primordialstufe, wo nach der Meinung der Geologen die Erde fast allerwärts mit Meer bedeckt sein mußte. In der Silurformation entfaltet sich in allen Abtheilungen ein überraschender Reichthum an Formen; aber wir sehen darunter vorzugsweise Bewohner der offenen See, wie Korallen und Cephalopoden, oder der stillen, vom Wellenschlag unberührten Tiefe, wie Crinoideen, Brachiopoden und Trilobiten. Erst in der Devon-Formation vermehren sich die Ufer bewohnenden Schnecken, Muscheln und Stachelhäuter, und in der Steinkohlen-Formation endlich stellen sich mit der allmäligen Verminderung der Meeresbedeckung auch Luft athmende Festlandsbewohner ein.

Die universelle Verbreitung, welche in der Primordialstufe noch als Regel gilt, hat bereits in der mittleren Silurzeit nachgelassen. Schon hier läßt sich eine gewisse, regionenweise Verbreitung der Versteinerungen erkennen, aus welcher wir die Zerlegung der silurischen Meere in verschiedene getrennte Becken vermuthen. Je genauer wir die Faunen der paläolithischen Ablagerungen kennen lernen, desto bestimmter gelangen wir zum Resultat, daß es *schon damals verschiedene thiergeographische Provinzen gab*.

Wie sich die einzelnen Lebewesen schon in der ältesten Zeit auf bestimmte Bezirke beschränkten, so sind auch ihrer *verticalen Verbreitung* d. h. ihrer zeitlichen Dauer ziemlich enge Grenzen gezogen.

Gerade in der verhältnißmäßig kurzen Lebensdauer der einzelnen Arten beruht die Möglichkeit der Aufstellung jener zeitlichen Abschnitte, welche man als Formationen, Stufen u. s. w. bezeichnet. In der Regel besitzt jede Stufe ihre eigenthümliche Fauna und hat meist nur wenige, sehr selten ein Drittheil oder die Hälfte aller Arten mit einer anderen höheren oder tieferen gemein. „Aber immerhin sind die geologischen Abtheilungen nicht haarscharf geschieden, ein mehr oder minder starker Procentsatz von Formen geht aus einer Gruppe in die andere über, wie man die Grenze auch legen mag. Nach den Untersuchungen *Barrande's* in Böhmen konnte man glauben, daß die verschiedenen, von ihm begründeten Silurstufen ihre streng abgeschlossenen Faunen besäßen, aus welchen keine Art in ein anderes Stock-

werk überginge — aber schon im Fichtelgebirge zeigten sich später Arten aus der Primordialstufe mit anderen aus höheren Stockwerken vermischt und Aehnliches bewährte sich überall für alle Abtheilungen des paläolithischen Zeitalters. So gehen z. B. aus der silurischen Formation 20 Arten in die devonische über, und letztere hat fast ebensoviel mit der Steinkohlen-Formation gemein. Dies ist aber von Wichtigkeit für die Betrachtung der Erdgeschichte überhaupt. Es wird dadurch bewiesen, daß sich dieselbe nicht aus einzelnen, scharf abgeschnittenen Perioden zusammensetzt, sondern daß, wenn Störungen in der Fortsetzung des ruhigen Absatzes an einzelnen Orten eintreten, diese local waren und an anderen Orten eine allmälige Umänderung sich einleitete. An den Grenzmarken zweier unmittelbar auf einander folgender Formationen finden sich immer Schichten, welche den Uebergang dadurch vermitteln, daß Arten der älteren Gruppe mit Arten der jüngeren Formation zusammenliegen und gerade die Existenz solcher Zwischenschichten beweist den allmäligen Uebergang."

In ihrem Totalcharakter steht die paläolithische Thierwelt tief unter der jetzigen. Aber nicht darin allein, daß die zwei höchsten Thierklassen, Vögel und Säugethiere, noch gänzlich fehlen, beruht ihre Inferiorität; auch nicht darin, daß etwa nur die allerniedrigsten Thiertypen vertreten wären, was, wie wir gesehen haben, keineswegs der Fall ist — sondern vornehmlich darin, daß innerhalb der verschiedenen Typen, Classen, Ordnungen und Familien immer der unvollkommenere Bauplan zuerst erscheint, sich zuweilen rasch zur höchstmög-

lichen Ausbildung vervollkommt, dann aber erliſcht, um anderen Formen aus einer höher angelegten Familie den Platz zu räumen. So ſind unter den Strahlthieren die Korallen und Crinoideen, unter den Weichthieren die Brachiopoden und in der Claſſe der Cephalopoden die niedrigſte Ordnung der Vierkiemener vorzugsweiſe verbreitet. Unter den Kerbthieren überwiegen die tiefſtehenden Trilobiten, unter den Wirbelthieren die Fiſche und Amphibien, und innerhalb dieſer Claſſen wieder die niedrig organiſirten Ordnungen der Knorpelfiſche, der heterocerken Schmelzſchupper und der Glanzköpfe.

Der paläolithiſchen Bevölkerung wird überdies durch die zahlreichen Embryonal- und Sammel-Typen das Gepräge der Unfertigkeit in hohem Grade aufgedrückt. Aber eben in dieſer Eigenthümlichkeit liegt anderſeits auch die Bürgſchaft einer gewiſſen jugendlichen Kraft und Fortbildungsfähigkeit. Die Embryonalform muß ſich entwickeln, wachſen und reifen; der Sammeltypus kann durch Theilung und Ausbreitung neue Geſtalten hervorbringen.

3. Pflanzen und Steinkohlen.

Die Frage, ob Pflanzen oder Thiere zuerſt auf der Erde erſchienen, iſt oftmals und unter verſchiedenen Geſichtspunkten erörtert worden. Nach der Entdeckung des Eozoon's gebührt, wie es ſcheint, dem niedrigſten Thiertypus der Protiſten die Priorität, allein die Graphitlager im Urgebirge deuten möglicherweiſe auf die gleichzeitige Exiſtenz von Pflanzen hin. Jedenfalls gingen die Seethiere den Landpflanzen voran; aber ſchon in der Cambriſchen und Primordial-Stufe finden ſich unzweifelhafte vegetabiliſche Ueberreſte, und zwar ſind es marine Algen von verſchiedener Form und Größe, meiſt mangelhaft erhalten.

Auch in den jüngeren Silurbildungen und in der Devonformation ſtehen die Meerpflanzen noch entſchieden im Vordergrund. Es erfüllen hier ihre verkohlten Abdrücke zuweilen Schichten in ſolcher Maſſe, daß ſie förmliche Kohlenlager bilden, deren mariner Urſprung häufig noch durch einen geringen Gehalt an Jod und Brom erkannt werden kann.

Nach ihrem ganzen Aussehen lassen sich die paläolithischen Algen (Fig. 61) kaum von ihren lebenden Verwandten an den heutigen Meeresküsten oder in den Sargasso-Wiesen des Oceans unterscheiden. Allerdings beruht bei diesen niedrigen Gewächsen die Unterscheidung der Gattungen meistens auf Merkmalen, deren Erhaltung in fossilem Zustand nur selten denkbar ist.

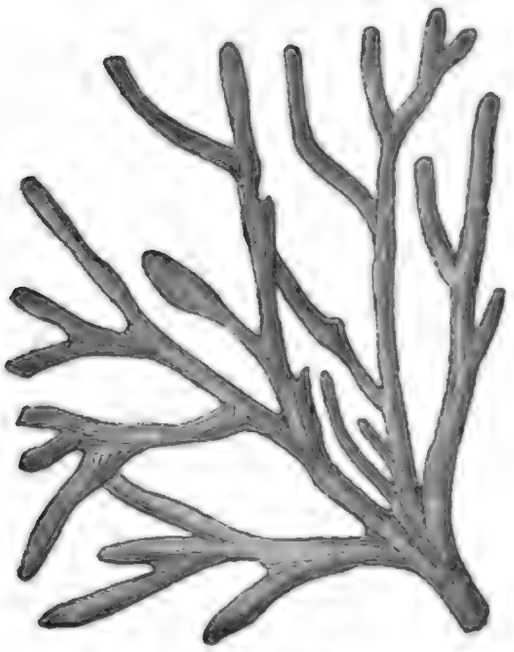


Fig. 61. Alge aus der Silur-Formation (Buthotrephis).

Fig 62. Cyclopteris hibernica aus dem oberen Old red sandstone von Kilkenny in Irland.

In der Devon-Formation finden sich die ersten Landpflanzen, freilich nur an wenig Localitäten und auch da in ziemlich spärlicher Zahl. Im Ganzen mögen etwa 60 Arten beschrieben sein. Fast alle gehören zu den blüthenlosen Gewächsen; die meisten zu den Farnkräutern, Lycopodiaceen und Schafthalmen, einige wenige zu den Nadelhölzern. Das abgebildete rundblätterige, durch besonders schöne Erhaltung ausgezeichnete Farnkraut (Fig. 62) aus Kilkenny findet sich in stattlichen Wedeln

in einem grünlich grauen Thonſchiefer der oberen Devon-Formation.

Im Weſentlichen beſteht die Devon-Flora aus den nämlichen Gattungen, welche man ſpäter in der produktiven Steinkohlen-Formation in viel größerer Häufigkeit und zum Theil in vorzüglichem Erhaltungszuſtand antrifft. Die Arten freilich ſind faſt ohne Ausnahme verſchieden.

In der jüngeren Steinkohlen-Formation treten die marinen Algen völlig zurück gegen die Unzahl von Stämmen, Wurzeln, Zweigen und Blättern von Landpflanzen, die ſich vorzugsweiſe in den Schieferthonen unmittelbar über und unter den Steinkohlenflötzen angehäuft finden, überhaupt in Kohlen führenden Ablagerungen niemals gänzlich fehlen. Ja, daß die Kohlen ſelbſt von Pflanzen herrühren, daß ſie nur umgewandelte vegetabiliſche Maſſen ſind, wird heute von Niemanden mehr bezweifelt. Kein chemiſcher Proceß wäre ohne organiſche Beihülfe im Stande die Kohlenſäure der Luft zu zerlegen und einen Theil ihrer Elemente zu einer feſten Kohlenwaſſerſtoff-Verbindung umzugeſtalten. Wenn wir aber unſeren Blick der Gegenwart zuwenden, ſo ſehen wir in den Torfmooren und in den Treibholzanhäufungen einen langſamen Zerſetzungsproceß vor ſich gehen, durch welchen die Pflanzenfaſer unter einer ſchützenden Waſſerdecke nicht wie an freier Luft gänzlich verweſt und in gasförmige Stoffe übergeführt wird, ſondern unter Verluſt eines Theiles ihrer Beſtandtheile, namentlich an Waſſerſtoff und Sauerſtoff, allmälig in Torf und bei längerer Einwirkung in Braunkohle umgewandelt

wird. Auch durch directes Experiment läßt ſich unter Beobachtung geeigneter Vorſichtsmaßregeln aus Holz ein Körper darſtellen, welcher in ſeinen phyſikaliſchen und chemiſchen Eigenſchaften kaum von Steinkohle zu unterſcheiden iſt.

Torf, Braunkohle, Steinkohle und Anthracit ſind nur verſchiedene Abſtufungen im Zerſetzungsproceſſe der Pflanze. Bei der Steinkohle hat die Umänderung einen ſolchen Grad erreicht, daß eine ſchwarze, glänzende, gleichartige Maſſe entſtand, in welcher die urſprüngliche pflanzliche Structur ſo vollſtändig verwiſcht wurde, daß ſie ſich nur nach vorhergehender, zweckmäßiger Präparation und auch dann nur ausnahmsweiſe nachweiſen läßt. Noch weiter iſt die Metamorphoſe beim Anthracit gediehen. Hier iſt faſt aller Waſſerſtoff und Sauerſtoff verſchwunden und der zurückbleibende harte, homogene, muſchlig brechende Körper beſteht beinahe ganz aus Kohlenſtoff. Unter allen Kohlen beſitzt der Anthracit die größte Heizkraft, nur bedarf es zu ſeiner Verbrennung eines lebhaften Luftzuges. Nach durchgreifenden Unterſchieden zwiſchen den vier genannten Zerſetzungsſtadien ſucht man vergeblich. Wie Torf und Braunkohle durch alle Zwiſchenſtufen mit einander verbunden ſind, ſo ſtehen ſich auch Braunkohle und Steinkohle mit ſehr veränderlichen chemiſchen und phyſikaliſchen Eigenſchaften ohne ſcharfe Grenze gegenüber.

Unzweifelhaft haben Zeit und Druck den entſcheidendſten Einfluß bei dieſem Umwandlungsproceß ausgeübt; darum finden ſich im paläolithiſchen Zeitalter in der Regel die beiden vorgeſchrittenſten Zerſetzungspro-

ducte: Anthracit und Steinkohlen, in jüngeren Bildungen vorzugsweiſe Braunkohlen. Wie übrigens Zeit durch Druck erſetzt werden kann, haben wir bereits bei den metamorphiſchen Geſteinen kennen gelernt. Daraus erklärt ſich auch, daß in den zerrütteten, ſtark zuſammengepreßten Sedimentgebilden der Alpen Kohlen aus jüngeren Formationen vorkommen, die ſich kaum von ächten Steinkohlen unterſcheiden laſſen. In Rußland dagegen, wo ungeſtörte Lagerungsverhältniſſe und weiche Geſteinsbeſchaffenheit für einen ſehr geringen Druck Zeugniß ablegen, gibt es in der Steinkohlen-Formation eine dunkelbraune Blätterkohle, die kaum einer Braunkohle, ſondern eher einer Torfmaſſe ähnlich ſieht.

Aus welchen Pflanzen iſt aber die Steinkohle entſtanden? Durch directe Unterſuchung läßt ſich dieſe Frage wegen der vorgegangenen Umwandlung nur ausnahmsweiſe löſen*); da jedoch alle Steinkohlen-Flötze in ihren hangenden und liegenden Schichten ſtets von einer Menge pflanzlicher Ueberreſte begleitet werden, ſo kann man doch kaum etwas Anderes annehmen, als daß die nämlichen Gewächſe auch das Material der Kohlen-Flötze geliefert haben. Bei den jüngeren Braunkohlen, wo die Holzſtruktur in der Regel noch ziemlich gut erhalten iſt, ſteht dies außer Zweifel. Aber allerdings weichen die Pflanzen, welchen wir unſere Braunkohlen-Flötze verdanken, in weit höherem Grade von denen der

*) In Central-Rußland findet ſich in der ächten Steinkohlen-Formation eine Blätterkohle, die vollſtändig aus Rinden von Lepidodendron zuſammengeſetzt iſt.

Steinkohlenzeit ab, als von denen der jetzt noch grünenden Flora.

Versuchen wir nun aus den vielen, den Steinkohlen-Gruben entnommenen Pflanzentrümmern ein Bild der paläolithischen Vegetation wieder herzustellen! Bei diesem Bemühen treten dem Paläontologen größere Schwierigkeiten in den Weg, als bei der Restauration fossiler Thiere. Die Pflanzenfaser widersteht den zerstörenden Einflüssen weit weniger, als die festen Knochen oder Kalkschalen der Säugethiere, Mollusken und Strahl-Thiere. Nur selten findet man in älteren Schichten noch Stämme mit wohl erhaltener innerer Structur. Ueberdies gibt es bei den Pflanzen kein gesetzmäßiges Verhältniß zwischen der Größe und Gestalt der einzelnen Theile und dem ganzen Gewächs. Sind daher Wurzeln, Stämme, Aeste, Blätter, Blüthen und Früchte, wie dies fast immer der Fall ist, von einander getrennt, so läßt sich ihre Zusammengehörigkeit nur vermuthen, selten aber beweisen. Man ist bei der Bestimmung und Restauration fossiler Pflanzen auf ein sehr großes Vergleichs-Material und ganz besonders auf glückliche Funde angewiesen, an denen sich einzelne Theile wenigstens theilweise noch in ihrem ursprünglichen Zusammenhang befinden.

In der jüngeren Steinkohlen-Formation fällt sofort der Mangel an Seetang oder sonstigen marinen Pflanzen in die Augen. Die Steinkohlen können somit auch kein Gebilde des Meeres, kein Produkt von Tangwäldern sein, wie neuerdings behauptet wurde. Gegen eine solche Annahme spricht auch der Charakter aller über-

lieferten Kohlenpflanzen, sowie der mit ihnen vorkommenden Ueberreste von Land- und Süßwasser-Thieren.

Die Steinkohlen-Flora bestand vorzugsweise, häufig fast ausschließlich aus blüthenlosen Gefäß-Kryptogamen. Unter diesen zeigen sich die mannigfaltigen Reste von Farnen mit der Jetztzeit inniger verknüpft, als irgend eine andere organische Formengruppe der paläolithischen Schöpfung.

In den prächtig erhaltenen Abdrücken von Wedeln, Blättchen und Zweigen sieht der Laie nur bekannte Gestalten der Gegenwart und selbst der Botaniker hat alle Mühe, die fossilen Gattungen von den lebenden zu unterscheiden, da gerade das beste systematische Merkmal, die Anordnung der Früchte auf der Unterseite der Blätter an den fossilen Farnen nur selten wahrgenommen werden kann. Auffallende Verschiedenheiten in der ganzen Tracht, in der Wedel- und Blatt-Bildung zwischen den Farnen der ältesten Formationen und denen der Jetztzeit existiren nicht; die Wedel der fossilen Arten rollten sich vor ihrer Entwickelung, gerade so wie heute, schneckenlinig ein und selbst an Größe dürften die ersteren unseren Strauch- und Baum-artigen Formen aus den warmen Regionen nicht überlegen sein. In der Regel waren es niedrige, auf dem Boden wachsende oder an Bäumen schmarotzende Pflanzen und nur ausnahmsweise traten sie mit armsdicken oder noch stärkeren Stämmen unter die Elemente des Hochwaldes ein.

Während gegenwärtig in ganz Europa etwa 60 Farn-Arten existiren, kennt man aus der Steinkohlen-Formation über 250, die sich in viele Gattungen ver-

theilen. Es genügt übrigens ein Blick auf die neben=ſtehenden Abbildungen der 3 verbreitetſten Gattungen (Pecopteris, Neuropteris und Sphenopteris), um ſich von ihrer Aehnlichkeit mit den lebenden Formen zu über=zeugen. Die wichtigſten Unterſchiede der 3 genannten Genera beruhen auf der Stellung, Form und Nervatur der Blättchen.

Fig. 63. Neuropteris flexuosa. Fig. 64. Sphenopteris trifoliata.
Aus der Steinkohlen=Formation von Saarbrücken.

Wie wesentlich nun die Bedeutung der Farnkräuter für die Physiognomie der Landschaft in der Steinkohlen-Zeit und wie massenhaft und formenreich ihr Auftreten auch gewesen sein mag: als Kohlen bildendes Material mußten sie wegen ihres geringen Holzreichthums den Gewächsen mit stärkeren Stämmen und Aesten nachstehen.

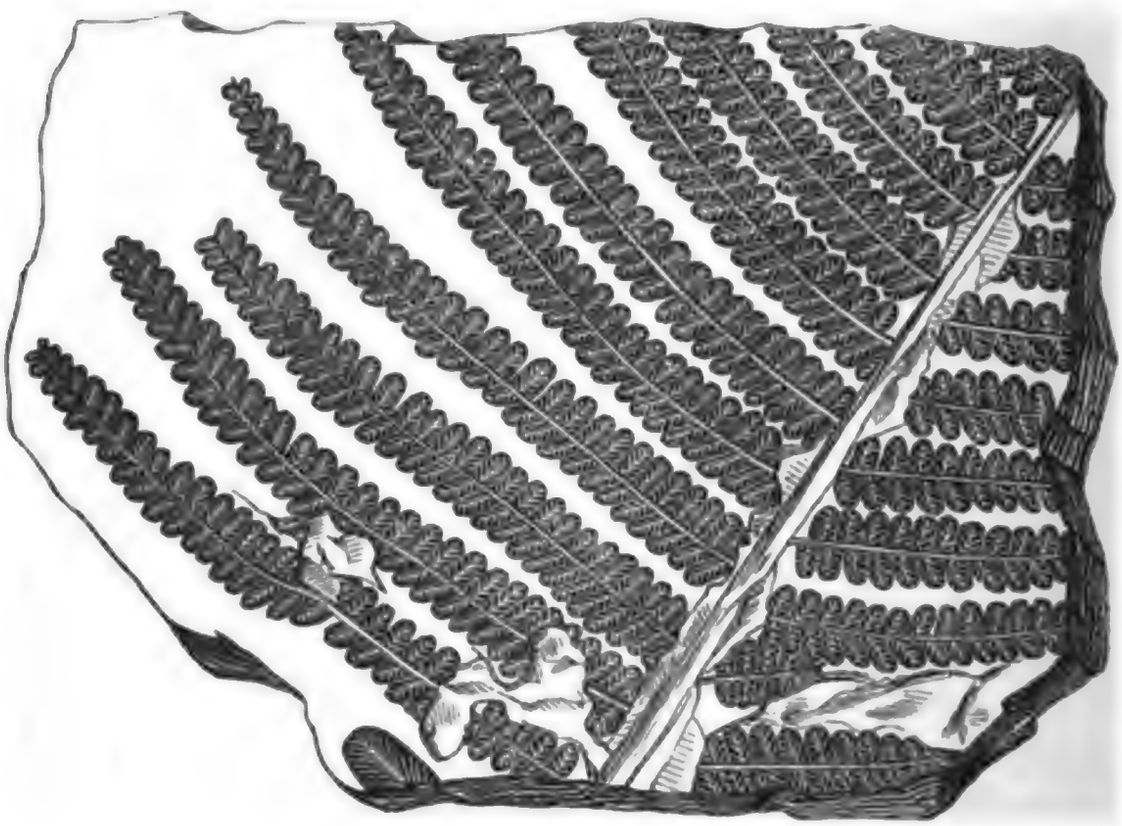


Fig. 65. Pecopteris arborescens
aus der Steinkohlen-Formation von Wettin bei Halle.

In der That finden sich Kohlenflötze, die ausschließlich oder nur vorzugsweise aus Farnresten zusammengesetzt wären, verhältnißmäßig selten, dagegen gelten Calamiten, Sigillarien und Schuppenbäume (Lepidodendron) als die eigentlichen Kohlenbildner.

Die eben erwähnten Namen bezeichnen ausgestorbene Baum-Gattungen aus Familien, deren lebende Vertreter nur als krautartige Gewächse bekannt sind.

In den Ueberresten der Calamiten bemerkt auch das Auge des Nichtbotanikers sofort die Aehnlichkeit mit unseren heutigen Schafthalmen oder Katzenschwänzen (Equisetum). Leider besaßen diese schönen Pflanzen ein so vergängliches Gewebe, daß ihre Struktur nur höchst selten noch untersucht werden kann. Da überdies vollständige Exemplare nur ausnahmsweise vorkommen und Rinde, Zweige, Blätter und Früchte gewöhnlich vom Stamm abgelöst sind, so herrscht über die Natur und das Aussehen dieser verbreiteten Bäume noch mancherlei Unsicherheit.

Gewöhnlich findet man die Stämme platt gedrückt und zerbrochen. An einigen besonders günstig erhaltenen Stücken ließ sich übrigens erkennen, daß sie der Hauptsache nach, wie die Schafthalme, aus einem schwammigen Markcylinder mit lang gestreckten, röhrigen und ziemlich weiten Zellen bestanden. Eine sehr dünne, aber solide, holzige, entweder glatte oder längs gestreifte Rinde umhüllte den Stamm. Dieselbe wandelt sich beim Versteinerungsprozeß in der Regel in Kohle um, während die Gefäßzellen des Markcylinders gewöhnlich völlig zerstört und darauf durch eindringende Steinmasse ersetzt werden. Fällt nun die dünne verkohlte Rinde ab, so erhält man gewissermaßen einen steinernen Ausguß des Markcylinders. In den Sammlungen liegen fast nur solche entrindete Stücke. (Fig. 66b.)

Die Calamitenstämme waren, wie die Schafthalme,

gegliedert, allein statt der Blattscheiden besaßen sie an den Absätzen wirtelförmig gestellte Zweige, die ihrerseits wieder absatzweise mit einem Kranz schmaler Blättchen besetzt waren (Fig. 66 a). Nach Dawson standen die ährenförmigen Früchte, in denen man zuweilen noch die Samen findet, wirtelförmig am Gipfel des Baumes; allein es scheint unzweifelhaft, daß auch die Aeste Frucht-Aehren tragen konnten. Leider sind die letzteren stets von den Stämmen abgelöst. Gehören übrigens die unter dem Namen Calamostachys beschriebenen Früchte wirklich, wie Schimper annimmt, zu Calamites, so würden dieselben, auf eine unerwartete Verwandtschaft mit den Lycopodiaceen hinweisen und wir hätten hier wieder das Beispiel eines fossilen Typus mit einer Vereinigung von Merkmalen, die gegenwärtig auf verschiedene Familien vertheilt sind.

Die Wurzeln (Fig. 66 g) wurden lange verkannt und galten für die Gipfel von Zweigen, bis endlich in Neuschottland eine Anzahl aufrechtstehender Calamitenstämme mit den charakteristischen, zuckerhutförmigen unteren Enden entdeckt wurden.

Ueber die Beschaffenheit der Zweige und Blätter konnten sich die Botaniker bis jetzt nicht einigen. Mehrere der besten Kenner halten die Annularien (Fig. 66 d. e), Asterophylliten und Sphenophyllen für dieselben, während Andere darin selbständige kratuartige Sumpf-Gewächse erkennen, welche die Stelle der jetzigen Gräser und Blumenpflanzen vertraten.

Jedenfalls zeichneten sich die Calamiten in vortheilhafter Weise vor ihren lebenden Vettern, den Schaft-

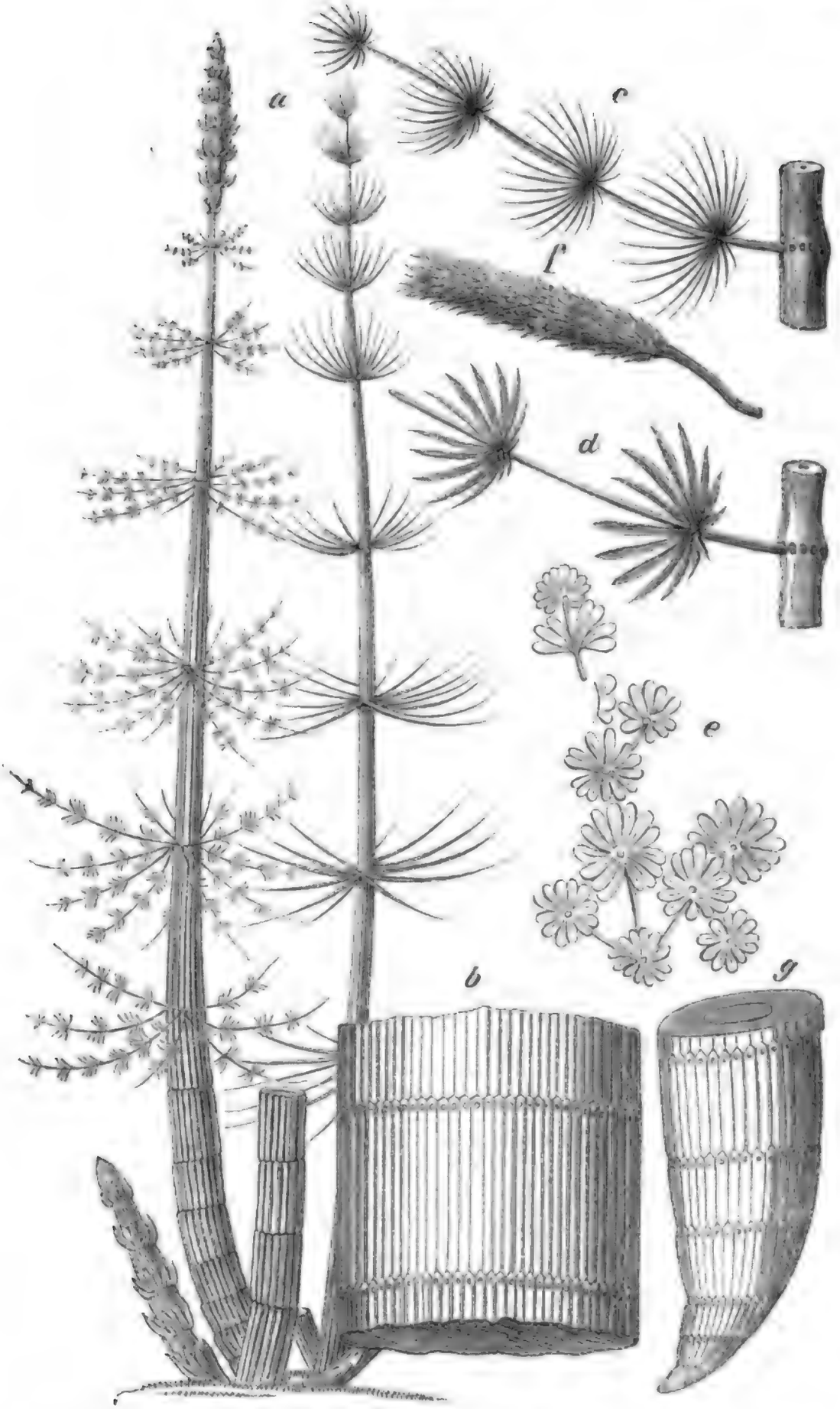


Fig. 66. Calamites.

a Reſtaurirte Bäume. b Ein Stammſtück. c. d u. e Zweige mit Blättern. f Fruchtzapfen. g Unteres Ende des Stammes.

Digitized by Google

halmen aus. Während es dieſe ſelbſt in den Tropenländern höchſtens bis zu einer Höhe von 4 Meter bringen, konnten die Calamiten eine Höhe von 10 und 12 Meter erreichen.

An die Calamiten ſchließen ſich Baumformen an, bei denen das ſchwammige Mark ſtatt von einer dünnen Rinde von einem ziemlich breiten, ringförmigen Holzcylinder umgeben iſt. In dieſem letzteren erhalten ſich die feinen, röhrigen Gefäße zuweilen ganz vortrefflich (Fig. 67); die viel weiteren und zarteren

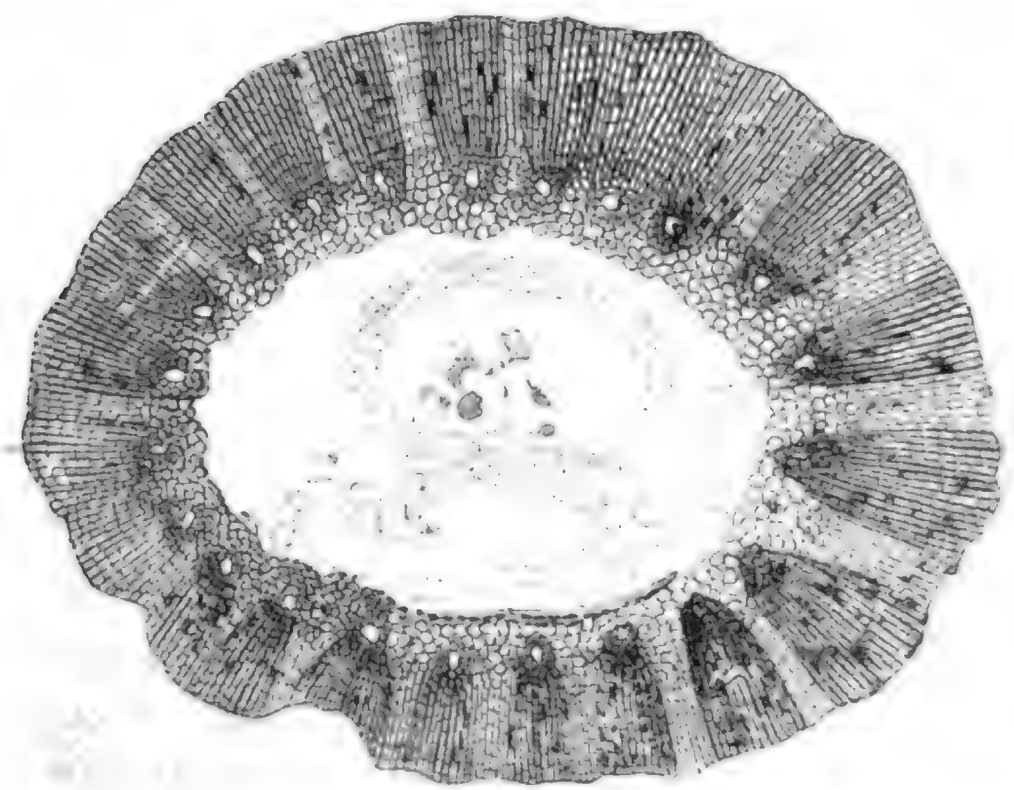


Fig. 67. Querſchnitt durch einen Aſt von Calamodendron commune aus der Steinkohlen-Formation von Halifax.

Gefäße im Mark dagegen werden zerſtört, und durch Geſteinsmaſſe erſetzt, ſo daß in dieſem Fall ein ver-

ſteinerter, gerippter Stamm von einem halbverkohlten Holzcylinder umgeben iſt. Manche Paläontologen halten die meiſten Calamiten-Arten für derartige, ihrer Hülle beraubten Ausgüſſe, während Dawſon und Andere die Formen mit dicker, holziger Rinde für eine beſondere Gattung Calamodendron anſehen.

Zu den Kohlenbildnern zählen in erſter Linie auch die mächtigen Stämme der ſchlankgewachſenen, 20—25 Meter hohen Siegelbäume oder Sigillarien (Fig. 68), nebſt ihren kräftigen, vielfach verzweigten Wurzeln. Die ſonderbaren 1—5 Fuß dicken Stämme ragten als einfache, oder nur am oberen Theil ſchwach verzweigte Schäfte, gewaltigen Beſen vergleichbar in die Lüfte, faſt ihrer ganzen Länge nach mit ſchmalen, palmenartigen Blättern (Fig. 68 b) geſchmückt. Die Rinde der Sigillarien erhält durch parallele, von der Wurzel zur Krone verlaufende Furchen, zwiſchen denen ſich reihenweis geordnete zierliche Blattnarben erheben, ein höchſt charakteriſtiſches Ausſehen (Fig. 68 c. d). Man hat die ſtark hervortretenden, ſcheibenförmigen Narben mit Siegelabdrücken verglichen und danach die Bäume benannt.

Die Rinde der Sigillarien iſt ſehr widerſtandsfähig, der eigentliche Stamm dagegen vergänglich. Man findet daher nackte, ihrer Blätter beraubte Bäume mit verkohlter Rinde zu Tauſenden zuſammengedrückt in den die Kohlenflötze umgebenden Geſteinen.

Ueber die ſehr eigenthümliche innere Structur der Stämme liegen ſorgfältige Unterſuchungen von Brongniart und neuerdings von Dawſon vor. Danach

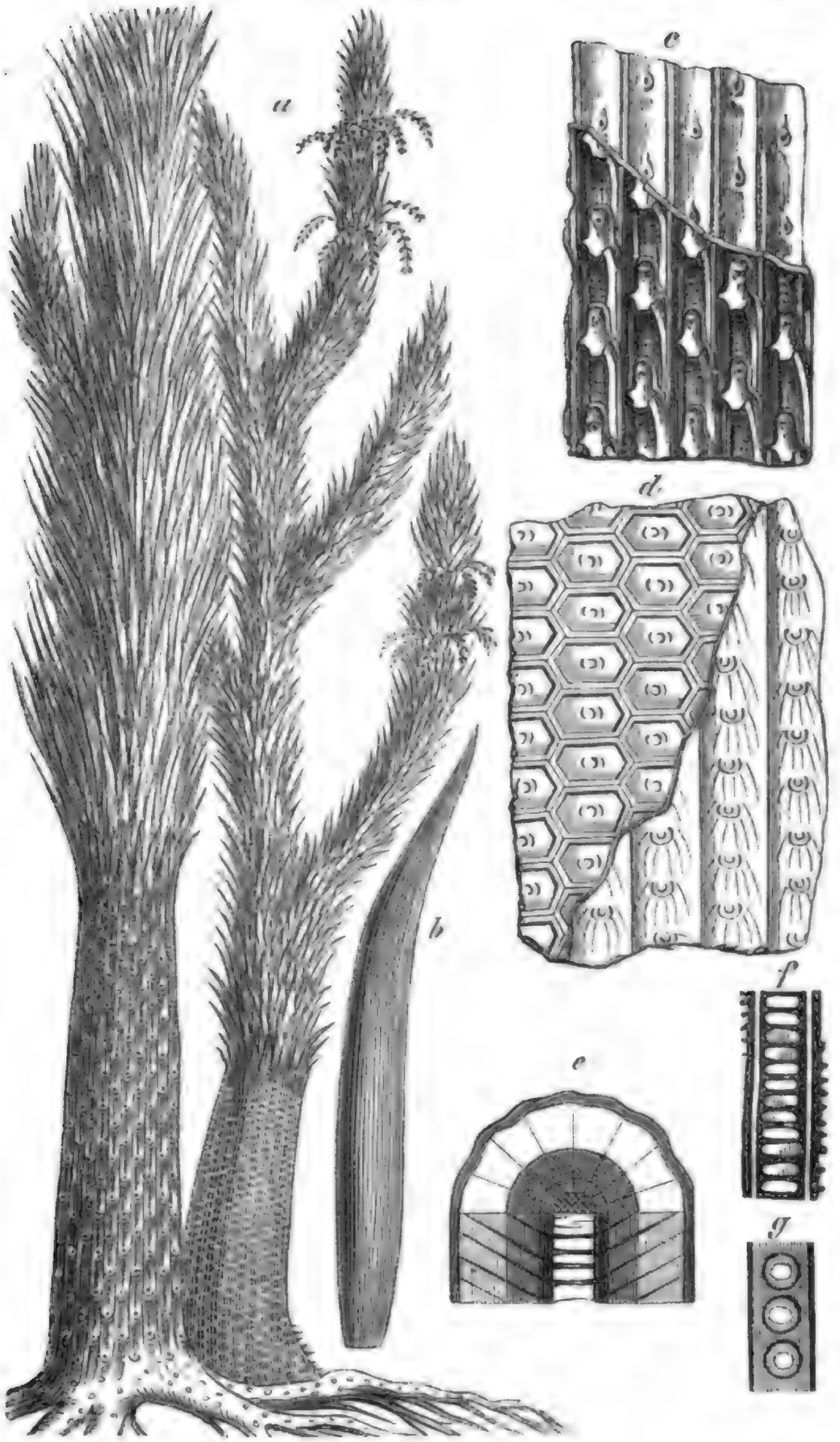


Fig. 68. Sigillaria.

a Reſtaurirte Bäume. b Ein Blatt. c d Stammſtücke mit Rinde von zwei verſchiedenen Arten. e Durchſchnitt eines Stammes. f Treppenförmiges Gefäß aus dem den Markcylinder umſchließenden Holzring. g Röhrig punktirtes Gefäß aus dem äußeren Theil desſelben Holzringes.

Digitized by Google

bestanden dieselben aus mehreren sich umhüllenden, concentrischen Ringen von verschiedenem Bau (Fig. 68 e).

Die eigentliche Axe bildet ein dicker, aus weiten Treppengefäßen, wie bei den Farnen zusammengesetzter Markcylinder. Sehr häufig wird derselbe früher als die übrigen Theile des Stammes zerstört und von Schlamm oder sonstiger Gesteinsmasse ausgefüllt. Man hat solche Ausgüsse früher für selbständige Pflanzen gehalten und dieselben zur Gattung Sternbergia gezählt.

Das Mark wird von einem Holzcylinder umgeben, dessen dünne Zellgefäße sehr viel dichter stehen und in der Nachbarschaft des Markes eine eng treppenförmige, weiter nach außen eine röhrig-punktirte Struktur besitzen.*)

Es folgt dann ein weiterer Holzring, mit einer an Nadelhölzer erinnernden Struktur und dieser wird schließlich von der dichten Rinde umhüllt. Sämmtliche Ringe werden von radialen Markstrahlen durchkreuzt.

Ueber die Wurzeln der Siegelbäume wußte man lange Zeit nichts; wohl aber kannte man ganz vortrefflich eine sehr verbreitete Pflanze von ansehnlicher Größe, die fast beständig die Unterlage der Steinkohlenflötze erfüllt und förmlich in dieselben hineinzuwachsen scheint.

Man nannte diese Reste wegen zahlreicher runder Narben auf der Oberfläche Stigmarien (Fig. 69. 70) und stellte sie auf Grund ihrer inneren Gefäßstruktur in die Nachbarschaft der Lycopodiaceen. Die Stigmarien gabeln sich, wie einige trefflich erhaltene Stücke beweisen,

*) Nach Dawson findet sich bei den Cycadeen ein ganz ähnliches Zellgewebe.

von einem Centralſtamm aus in horizontaler Richtung in zahlreiche walzige Aeſte, die mit langen cylindriſchen, faſt blattähnlichen Faſern beſetzt ſind. Fallen die letzteren ab, ſo laſſen ſie die charakteriſtiſchen etwas hervorſtehenden Narben zurück.

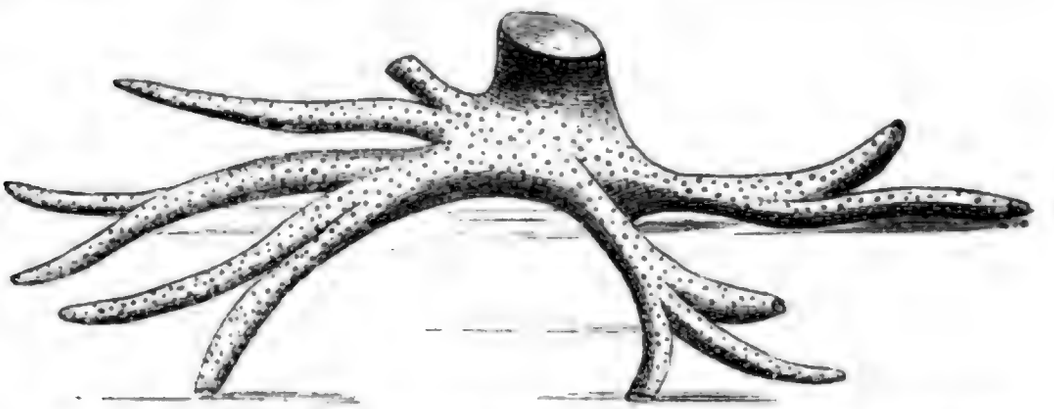


Fig. 69. Stigmaria noch in Verbindung mit einem Sigillarienſtamm.

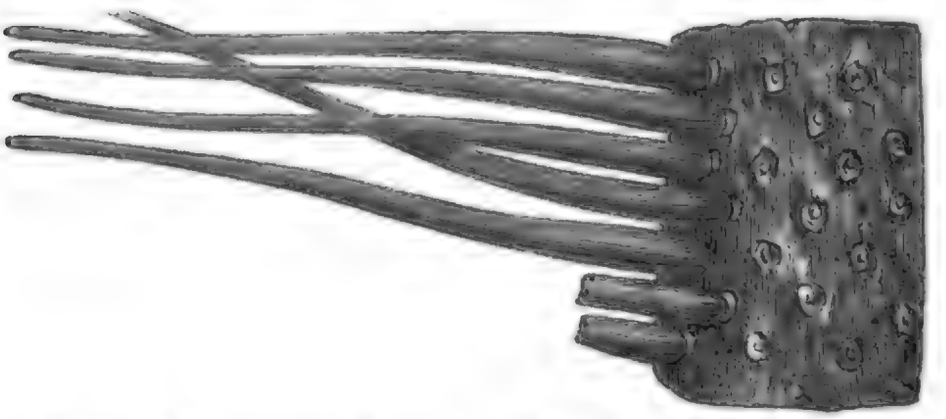


Fig. 70. Stigmaria ficoides aus Niederburbach im Elſaß.

Die Möglichkeit einer Zuſammengehörigkeit dieſer Pflanzen mit den Sigillarien hatte ſchon Brongniart aus der Aehnlichkeit der innern Struktur vermuthet; aber erſt Binney lieferte durch den Fund eines mit Wurzeln verſehenen Sigillarienſtammes in den Kohlenfeldern von Lancaſhire den handgreiflichen Beweis, daß die Stigmarien keine ſelbſtändige Pflanzengattung ſind.

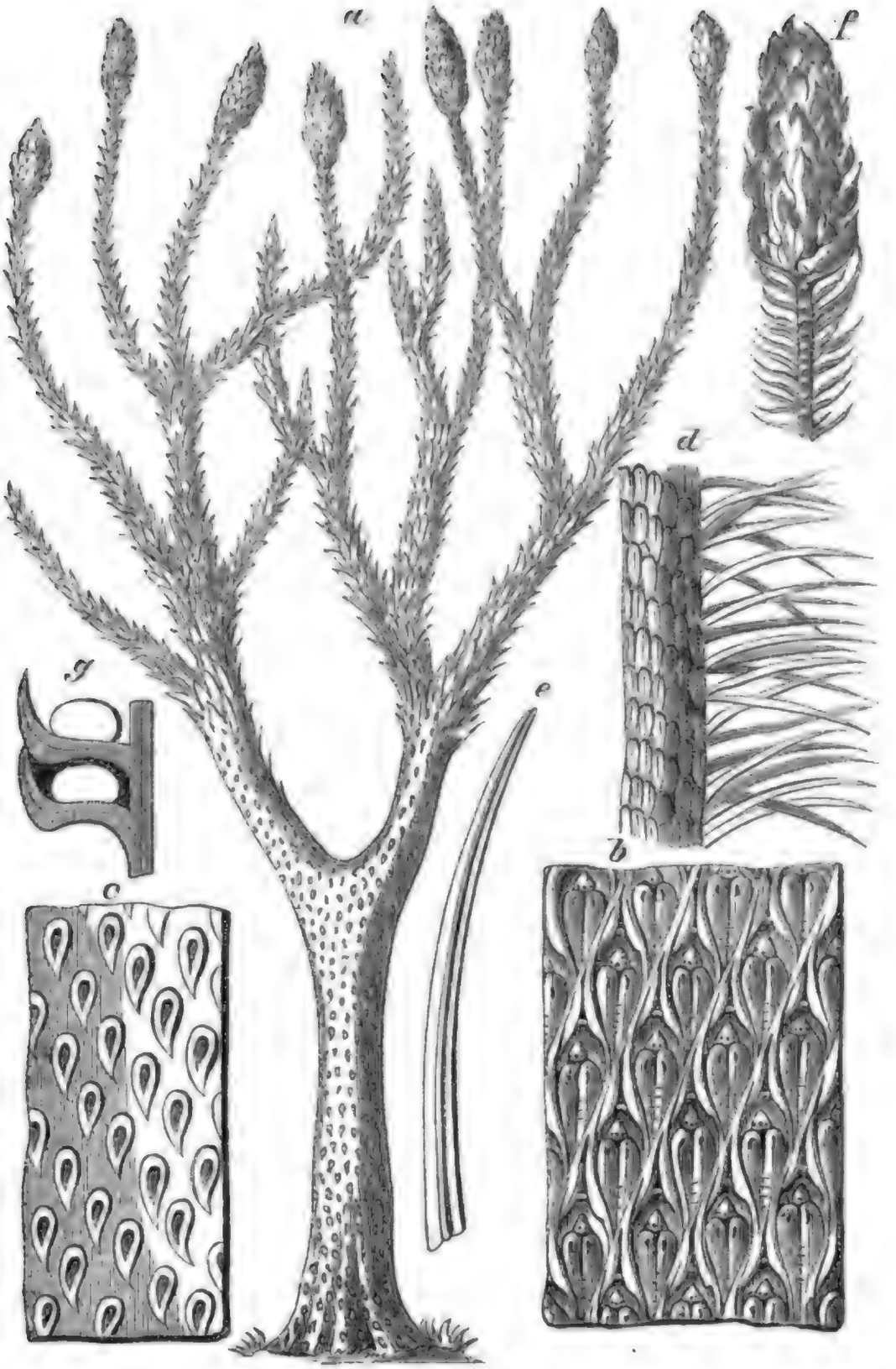


Fig. 71. Lepidodendron.

a Reſtaurirter Baum. b. c Rindenſtücke. d Zweig mit Blättern. e Blatt. f Fruchtzapfen. g Zwei Blätter aus dem Fruchtzapfen mit Früchten.

Digitized by Google

Seitdem hat man aufrechtstehende Siegelbäume mit Stigmarienwurzeln an vielen Orten, in ansehnlicher Menge namentlich in Neu-Schottland nachgewiesen.

Herrscht über einzelne Punkte des Baues der Calamiten und Sigillarien noch Ungewißheit, so sind die weit verbeiteten Schuppenbäume (Lepidodendron) um so genauer bekannt. Auch bei diesen bedecken erhabene, elliptische Blattnarben, gewissermaßen wie Schuppen die ganze Oberfläche der mächtigen Stämme, welche sich oben in eine vielfach verzweigte Krone vergabeln. Sämmtliche Zweige (Fig. 71) sind ringsum mit langen, schmalen, fast Tannennadeln gleichenden, schräg abstehenden Blättern besetzt und endigen häufig in kegelförmigen Fruchtzapfen. Diese Früchte werden aus schildförmigen Deckblättern gebildet, an deren wagrecht von den Spindeln abstehenden Stielen die Früchte befestigt waren.

Für die systematische Stellung der Schuppenbäume haben gerade die Fruchtzapfen eine hervorragende Bedeutung, denn sie stimmen in überraschender Weise mit denen der heutigen Bärlappgewächse (Lycopodiaceen) überein. Diese letzteren sind freilich unansehnliche, meist auf dem Boden kriechende Pflanzen, von denen nur einzelne, in den Tropenländern heimische ausnahmsweise die Höhe von 3—4 Fuß erreichen. Dagegen verhalten sich die Schuppenbäume der Vorzeit freilich als wahre Riesen, denn man kennt Fragmente, welche auf Stämme von 12 Fuß Umfang und von mehr als 100 Fuß Höhe schließen lassen.

Die Wurzeln der Lepidodendren wurden, wie bei den Siegelbäumen, aus Stigmarien gebildet.

Ueber die innere Struktur der Stämme, welche mit jener der lebenden Bärlappen faſt genau übereinſtimmt, gibt der beiſtehende Holzſchnitt Aufſchluß.

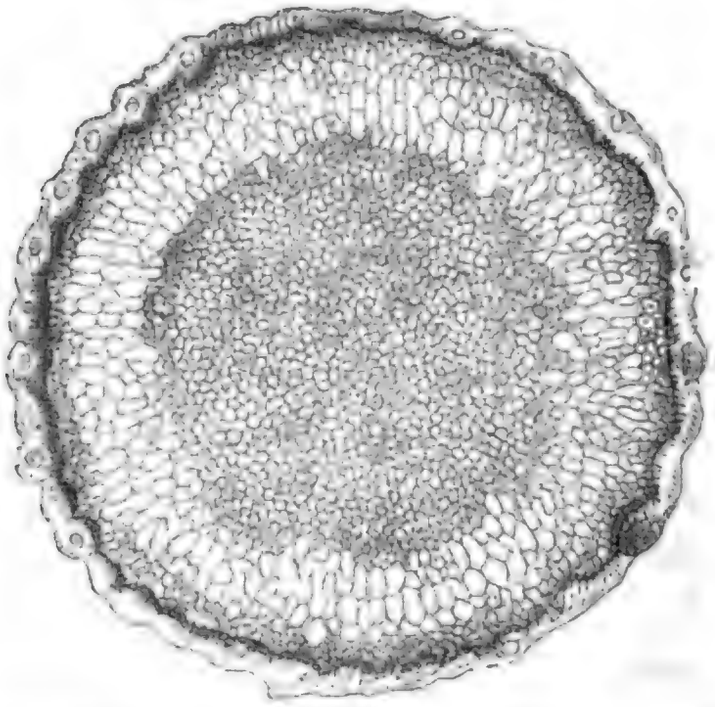


Fig. 72. Querſchnitt durch einen Aſt von Lepidodendron Harcourti aus Dudley.

Daß die Schuppenbäume in die Familie der Lycopodiaceen gehören wurde ſchon nach der erſten ſorgfältigen Unterſuchung anerkannt und iſt ſeitdem niemals ernſtlich beſtritten worden. Die Verwandtſchaft fällt auch dem Laien ſofort in die Augen, wenn man die lebende Selaginella (Fig. 73) mit dem von Dawſon reſtaurirten Lepidodendronbaum vergleicht. In vielen Merkmalen ſchließen ſich die Siegelbäume der nämlichen Familie an, allein ihre theils an Sagopalmen (Cycadeen), theils an Nadelhölzer, theils an Farne er-

Fig. 73. Abbildung einer noch lebenden Lycopodiaceen-Form (Selaginella).

innernde Struktur, ihre säulenförmigen mit Blattnarben besetzten Stämme und die Beschaffenheit ihrer Früchte, über welche nur sehr widersprechende Angaben vorliegen, scheint ihnen eine besondere vermittelnde Stellung zwischen den Gefäß-Kryptogamen und den nacktsamigen Blüthenpflanzen anzuweisen.

Die Calamiten, Sigillarien, Lepidodendren und Farne sind die Gewächse, denen wir vorzugsweise die Steinkohlenlager zu verdanken haben. Nur ausnahmsweise scheinen auch Nadelhölzer und zwar Gattungen, die sich den heutigen Araucarien oder Salisburien am nächsten anschließen, zur Bildung von Kohlenflötzen beigetragen zu haben; allein es sind weniger Stämme, als dreikantige Früchte von der Größe einer Haselnuß, welche uns durch ihre Häufigkeit die nicht unwichtige Rolle dieser Pflanzen bekunden.

Erst in der Dyaszeit gewinnen die Nadelhölzer eine größere Bedeutung. Die Stämme sind jedoch in der Regel nicht in Steinkohle umgewandelt, sondern häufiger von Kieselsäure durchdrungen und vollständig versteinert. Bei Radowenz in Böhmen kennt man im

rothen Todtliegenden einen förmlichen verſteinerten Wald, deſſen Stämme auf 20—30000 Stück geſchätzt werden.

Seltener als die Nadelhölzer finden ſich einige Arten von Sagobäumen. (Cycadeen) und ſogar von Palmen. Die ſichere Beſtimmung der letztern läßt indeſſen Manches zu wünſchen überig.

Als auffällige Eigenthümlichkeit der Steinkohlenpflanzen ſind ihre groß en Verbreitungsbezirke zu erwähnen. Mit merkwürdiger Gleichförmigkeit erſtreckt ſich die Kohlenflora über die ganze Erde, ſo daß beinahe jedes Revier ein Bild faſt der ganzen damaligen Vegetation wenigſtens in ihren Hauptzügen darbietet. In den entlegendſten Theilen Europa's trifft man dieſelben Formen an und ſogar in Nord-Amerika ſtimmen von 350 bekannten Arten 146, alſo faſt die Hälfte mit Europäiſchen überein; die eigenthümlichen ſind größtentheils nur Wiederholungen Europäiſcher Formen mit geringen Abweichungen. Ja noch mehr! In Spitzbergen, Oſt-Indien, China, Süd-Afrika, Braſilien und Auſtralien werden die Steinkohlenflötze, wenn nicht aus Europäiſchen Arten, ſo doch faſt durchaus aus den gleichen Gattungen gebildet.

Eine Erklärung dieſer Thatſache hat Heer gegeben. Die Flora beſtand allerwärts vorzüglich aus blüthenloſen Gewächſen, welche ungemein kleine Samen beſitzen. Dieſe werden durch den Wind über weite Strecken fortgeführt und entwickeln ſich überall, wo ſie günſtige Lebensbedingungen antreffen. Daſſelbe findet noch heute mit den Sporen der Mooſe, Farnen und Schafthalmen ſtatt, weßhalb manche dieſer Pflanzen über die ganze Erde ausgeſtreut ſind.

Wie weit entfernt ſich, nach dem bisher Erwähnten, das Geſammtbild des paläolithiſchen Urwaldes von dem unſerer heutigen Tropenländer! Ihm fehlte vor Allem die Mannigfaltigkeit und der Blüthenſchmuck der Jetztzeit. Denn wenn auch über 800 verſchiedene Pflanzenarten allein aus der Steinkohlen- und Dyas-Formation aufgezählt werden, ſo darf man nicht außer Acht laſſen, daß dieſelben faſt ausnahmslos nur in Fragmenten vorliegen und daß ſehr häufig die verſchiedenen Theile einer einzigen Pflanze als beſondere Arten oder Gattungen beſchrieben worden ſind. Mit Erweiterung unſerer Kenntniß wird ſicherlich die Artenzahl ſoweit zuſammenſchrumpfen, daß ſie mit der Entwickelung der wenigen Familien in richtigem Verhältniß ſteht. Auf weſentliche Bereicherungen der Steinkohlenflora durch bis jetzt unbekannte Typen dürfen wir kaum noch hoffen, da keine andere Ablagerung ſo vollſtändig und an ſo zahlreichen Punkten der Erdoberfläche aufgeſchloſſen und ausgebeutet wird.

Für den Mangel an ächten Blüthengewächſen und Laubhölzern liefert nicht allein das Fehlen jeglicher Ueberreſte den Beweis, ſondern noch mehr der Umſtand, daß auch in den älteren Formationen des mittleren Zeitalters, ſelbſt unter den günſtigſten Erhaltungsbedingungen noch keine Spuren derſelben zu finden ſind.

Von trauriger Monotonie mußte der Anblick jener Urwälder der Vorzeit geweſen ſein, wo blüthenloſe Gewächſe die Herrſchaft behaupteten, wo ſich ſchwach beblätterte Calamiten oder ſäulenförmige, mit Narben verzierte, faſt zweigloſe Schäfte von Sigillarien an ein-

ander drängten, wo Schuppenbäume mit ihrer vergabelten, von borſtigen Blättern beſetzten Krone alle übrigen Genoſſen überragten und wo mattgrüne Farne oder krautartige Schafthalme die Stelle von Unterholz, Gras und Blumen vertraten.

Auch der lebendigſten Phantaſie fällt es ſchwer, ſich in eine ſo fremdartige Welt zu verſenken. Man iſt geneigt am Gewohnten und Bekannten zu haften; darum leiden auch alle bisherigen idealen Landſchaftsbilder aus der Steinkohlenzeit an dem Mangel, daß die Künſtler mehr beſtrebt ſind maleriſche Baumparthieen nach Art der Jetztzeit in gefällige Linien zu bringen, als den einförmigen, dichten Urwald in ſeiner ganzen natürlichen Häßlichkeit darzuſtellen.

In der Gegenwart ſuchen wir vergeblich nach ähnlichen Bildern. Höchſtens Neuſeeland mit ſeinem urſprünglichen, von fremden Eindringlingen noch unberührten Pflanzenkleide mag in den erſten gelehrten Beſuchern Anklänge an vergangene Zeiten wach gerufen haben. Auch dort beſteht die einheimiſche Flora vorherrſchend aus Baum- oder Strauch-artigen Farnen und ſtattlichen Araucarien. „Im Inneren der neuſeeländiſchen Wälder“, ſchreibt Hochſtetter, „iſt es düſter und todt, weder bunte Schmetterlinge, noch Vögel erfreuen das Auge oder geben Abwechſelung; alles Thierleben ſcheint erſtorben, und ſo ſehr man ſich auch nach dem Walde geſehnt, ſo begrüßt man doch mit wahrem Wonnegefühl nach tagelanger Wanderung durch dieſe düſteren und öden Wälder wieder das Tageslicht der offenen Landſchaft.“ Auch in dieſem Mangel an be-

lebten Wesen liegt eine bedeutsame Uebereinstimmung mit dem Urwald der Kohlenzeit. Damals gab es ja noch kein Säugethier, noch keinen Vogel — nur schleichende Amphibien, stumme Fische und einige niedrige Thiere bevölkerten in geringer Zahl die sumpfigen, mit dichtem Pflanzenwuchse bedeckten Niederungen.

An Ueppigkeit übertraf die Steinkohlenflora sogar die Vegetation unserer Tropenländer. Die meisten ausgestorbenen Gattungen überragen, wie wir gesehen, ihre lebenden Verwandten an Größe. Am schlagendsten tritt uns die Fruchtbarkeit jener Zeit entgegen, wenn wir erfahren, daß unsere Schafthalme zu den einjährigen Gewächsen gehören und daß deßhalb die naheſtehenden Calamiten wahrscheinlich in wenigen Monaten Stämme von 1 Fuß Durchmesser und 30 Fuß Höhe treiben mußten.

Solche Ueppigkeit ist nur in einem feuchten, tropischen Klima möglich. Da aber die Kohlenflötze auf Spitzbergen und den Bären-Inseln, in Central-Europa, Brasilien und Australien so ziemlich von denselben Pflanzen begleitet werden, so dürfen wir mit Recht aus dieser Aehnlichkeit der Arten auch auf eine Gleichmäßigkeit des Klimas und der atmosphärischen Beschaffenheit über die ganze Erde schließen. Competente Beurtheiler schätzen die Temperatur des damaligen Klima's auf etwa 20 — 25 ° C.

Die Steinkohlenpflanzen wuchsen, vielleicht mit Ausnahme der Nadelhölzer und Sagobäume, höchst wahrscheinlich in sumpfigen Ebenen und in einer von Wasserdunst erfüllten Atmosphäre. Soviel dürfen wir wohl

aus der Lebensweise ihrer heutigen Verwandten, der Farne, Bärlappgewächse und Schafthalme schließen, die sich ja mit Vorliebe an feuchten, schattigen Standorten ansiedeln. Aber wir besitzen sogar die direkten Beweise von heftigen wässerigen Niederschlägen aus der Zeit der Steinkohlenflora. Sie bestehen in deutlich erhaltenen Abdrücken von Regentropfen (Fig. 74), welche die Schicht-

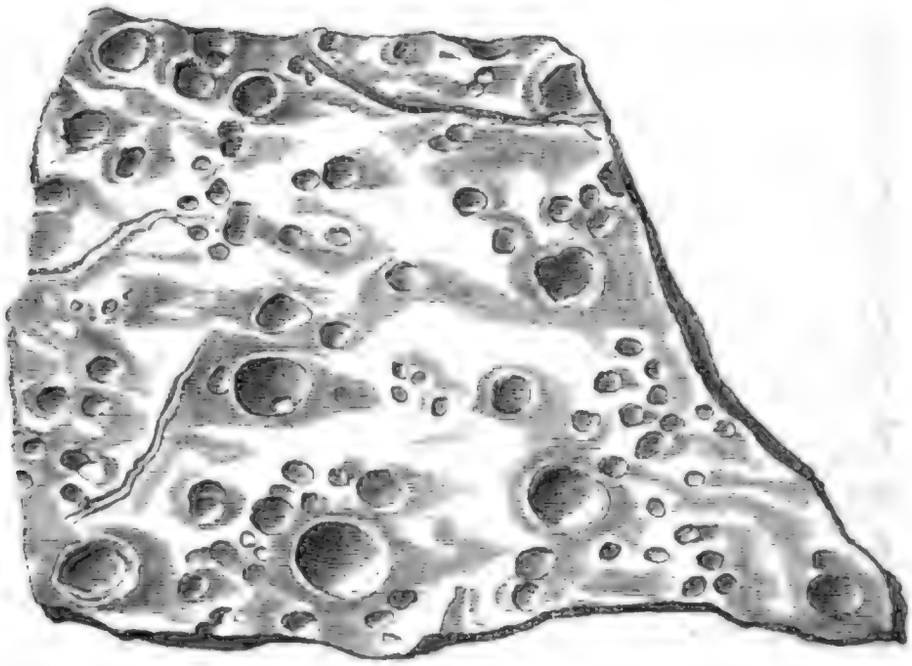


Fig. 74. Eindrücke von Regentropfen auf grünlichem Kohlenschiefer von Cape Breton in Neu-Schottland.

flächen von Thonschiefer oder Sandstein in unmittelbarer Nachbarschaft der Kohlenflötze zuweilen in ansehnlicher Ausdehnung bedecken. Solche Spuren vorweltlicher Regengüsse haben sich namentlich in Neu-Schottland gefunden.

Wenn über die Natur der Steinkohlen-Pflanzen in den wesentlichsten Punkten ziemliche Uebereinstimmung unter den Geologen herrscht, so stellt doch das eigen-

thümliche Vorkommen der Kohlen fast jeder naturgemäßen Erklärung die größten Schwierigkeiten entgegen. Schon die Frage, ob untergegangene Wälder unmittelbar an Ort und Stelle in Kohle verwandelt wurden, oder ob herbeigeschwemmtes Treibholz und Pflanzendetritus die Flötze erzeugt haben, ist kaum anders zu beantworten, als daß die letztere Entstehungsart nur wenigen Ablagerungen von beschränkter Ausdehnung zukommen kann. Es läßt sich wohl denken, daß das Material zu den enorm mächtigen, aber nur über einige Meilen Landes verbreiteten Flötzen von Sainte Etienne bei Lyon durch Anschwemmung geliefert wurde; ebenso läßt sich aus der mikroskopischen Beschaffenheit und chemischen Zusammensetzung gewisser bituminöser Kohlen und kohlenreicher Thonschiefer mit großer Wahrscheinlichkeit entnehmen, daß dieselben aus zusammengeschwemmtem Pflanzendetritus entstanden sind. Der Amazonenstrom mit seinem durch halbverfaulte Pflanzentrümmer vollständig getrübten Wasser liefert uns noch heute den Beweis, wie derartige kohlige Absätze in Flußniederungen zur Ablagerung gelangen können.

Die Hypothese der Zusammenschwemmung ist aber ganz unstatthaft für Flötze, welche sich ununterbrochen über ein Areal von mehreren hundert Quadrat-Meilen ausdehnen, wie das in Nord-Amerika vielfach der Fall ist. Ein weiterer, gewichtiger Einwurf liegt in der verhältnißmäßig reinen Beschaffenheit der Steinkohlenflötze selbst. Wären sie durch Fluthen zusammen getrieben, so müßte man stellenweise eingelagerte Gesteinsbrocken, Gerölle und Sand, jedenfalls aber viel mehr erdige Bei-

mengungen nachweisen können, als wirklich vorhanden sind.

Steinkohlenflötze von weiter Erstreckung können eigentlich nur an der Stelle entstanden sein, wo ihr pflanzliches Material gewachsen ist. Für diese Annahme läßt sich außer dem bereits Gesagten geltend machen, daß die Stigmarien, also die Wurzeln der Siegelbäume und Schuppenbäume, beinahe immer in der Unterlage der Flötze in Masse vorkommen, daß diese Unterlage überhaupt zuweilen eine Humus ähnliche, von Wurzelfasern erfüllte Beschaffenheit zeigt und daß sich endlich Blätter, Zweige, Früchte, Farnwedel, überhaupt die Kronentheile der Pflanzen vorzugsweise in den Deckschichten finden. Auch die aufrecht stehenden Baumstämme sprechen für eine Vegetation an Ort und Stelle.

Eine höchst räthselhafte Erscheinung bleibt übrigens immerhin die oftmalige Wiederholung von Kohlenflötzen über einander. Man würde sich eine ganz falsche Vorstellung von der Steinkohlenformation machen, wenn man annehmen wollte, daß sämmtliche Kohle z. B. des Saar- oder Ruhr-Reviers in eine einzige Schicht zusammen gedrängt wäre. Das ist niemals der Fall. Die Kohle vertheilt sich vielmehr auf zahlreiche Schichten oder Flötze, deren Mächtigkeit zwischen der Dicke eines Zolles bis zu der von 10, 15, 30 und mehr Fuß schwankt. Flötze von bedeutender Stärke sind in der Regel durch „Zwischenmittel" d. h. Schieferschichten in mehrere Bänke zertheilt. Die Hauptmasse der Steinkohlenformation besteht aus mächtigen Ablagerungen von Sandstein, Schieferthon oder Kohlenschiefer, die sich zwischen die Kohlenflötze

einschalten. So schätzt man im Saar-Revier die Totaldicke von ungefähr 164 über einander liegenden Kohlenflötzen auf nur 338 Fuß, während die Gesammtmächtigkeit der ganzen Formation mindestens 10000 Fuß beträgt. Bei Colebrookdale in Cumberland beträgt die Gesammtmächtigkeit von 135 Flötzen etwa 500 Fuß, und auch hier ist die Menge der Kohle verschwindend gering gegen die gewaltigen Massen von Zwischengestein. Nicht immer folgen so zahlreiche Flötze auf einander; das Kohlenbecken von Zwickau z. B. besitzt nur 9, das vom Plauen'schen Grunde bei Dresden nur 3 — 4, ja es gibt kleine Mulden, wie die von Stockheim in der Oberpfalz, mit einem einzigen bauwürdigen Flötze.

Die Wiederholung der Kohlenflötze und ihre Unterbrechung deutet auf oftmalige Wiederkehr gleichartiger Existenzbedingungen hin, die wir uns kaum anders als in Folge oscillatorischer Bewegungen der Erdoberfläche denken können. Dadurch lieferte ein und derselbe Landstrich bald als Festland den Boden für eine üppige Vegetation, bald diente er stürmischen Fluthen zum Spielball und wurde von diesen mit mächtigen Sand- und Schlamm-Massen bedeckt. Gewöhnlich waren es, wie wir aus den thierischen Ueberresten erkennen, süße Gewässer, welche diese Zwischenschichten erzeugten, zuweilen mußte auch das Meer über die wahrscheinlich niedrigen Ufer der damaligen Zeit eingebrochen sein, da in einzelnen Revieren die Steinkohlenbildungen marine Thierreste bergen. Nach den Ueberschwemmungen gewann das Festland wieder die Oberhand, eine neue Vegetation erhob sich an derselben Stelle, wo einst der frühere Ur-

wald gestanden, um nach Verlauf von tausend und aber tausend Jahren das Schicksal ihrer Vorgängerin zu theilen.

Zur Bildung von Torf und Kohle gehört in erster Linie eine, wenn auch noch so seichte Wasserdecke; denn in Ermangelung dieses Schutzes vermodert jede Pflanzenfaser in kürzester Zeit so vollständig, daß sie kaum eine Spur ihres Daseins hinterläßt. Wenn nun die Natur der Steinkohlenpflanzen sich allerdings einem feuchten, ja sumpfigen Standort günstig zeigt, so fehlt es doch in unseren heutigen warmen Regionen an Bildungen, welche mit den Torfmooren der gemäßigten Zonen oder mit den sumpfigen Urwäldern der Steinkohlenzeit verglichen werden könnten.

So treten unseren Hypothesen von allen Seiten Schwierigkeiten entgegen und bis jetzt mühen wir uns vergeblich ab, den Schleier von dem Geheimniß jener Vorgänge vollständig zu lüften! Für welche Entstehungsweise der Steinkohlen wir uns aber auch entscheiden mögen: mit der Zeit dürfen wir in keinem Falle kargen; um einige zehn tausend Jahre mehr oder weniger darf es uns nicht ankommen.

Chevandier hat berechnet, daß ein kräftiger, hundertjähriger Buchenwald, in Holzkohle umgewandelt und auf seinem Waldareal gleichmäßig ausgebreitet, den Boden nur mit einer 16 Millimeter dicken Schicht bedecken würde. Unter gleicher Voraussetzung hätten die 338 Fuß Steinkohlen im Saarbecken nicht weniger als 672788 Jahre erfordert, denen überdies noch die Bild-

ungszeit für nahezu 10000 Fuß Zwischengestein beizufügen wäre. Auf andere Grundlagen gestützt, glaubte G. Bischof die zur Entstehung der Saarkohlen erforderliche Zeit auf 1,004177 Jahre schätzen zu dürfen.

Man begreift, daß solche Angaben nur einen höchst zweifelhaften Werth besitzen können; aber immerhin geht aus diesen Versuchen soviel hervor, daß selbst dann, wenn wir den Urwäldern der Steinkohlenformation eine Ueppigkeit zuschreiben, die heutzutage sogar unter dem Aequator nicht ihres Gleichen findet, für die Bildung der Steinkohlenformation Zeitläufte erforderlich werden, die fast über unser Vorstellungsvermögen hinausgehen.

Welche Massen von Kohlensäure müssen aber damals in der Atmosphäre vertheilt gewesen sein, wenn im Saarbecken allein ungefähr 864000 Millionen Centner Steinkohlen in den Boden begraben und gleichzeitig fast auf der ganzen Erdoberfläche viele Milliarden Centner von Kohlenstoff der Luft entzogen werden konnten, ohne daß dieselbe ihre Fähigkeit, neue Vegetationen zu ernähren, verloren hätte!

Aber was durch einen bewunderungswürdigen Vorgang in grauer Vergangenheit vorsorglich aufgespeichert wurde, kommt späteren Generationen zu Gute. Mit der großartigen Entfeßlung des fossilen Brennstoffes beginnt ein neuer Abschnitt in der menschlichen Geschichte. Auf der Umsetzung von Steinkohle in Wärme und Kraft beruht vornehmlich unsere moderne Industrie und damit auch ein erheblicher Theil unserer modernen Civilisation.

Mit Recht preisen wir darum das rasch aufstrebende Nord-Amerika als das Land der Zukunft: seine uner-

schöpflichen Kohlenfelder, die ausgedehntesten auf der Erde, sichern ihm die spätere Weltherrschaft. Das reiche England sieht mit Besorgniß auf die fortwährende Steigerung seiner schon jetzt fast übermäßigen Kohlenausbeutung und als gar im Jahr 1863 Sir William Armstrong in einer öffentlichen Versammlung britischer Gelehrten auseinandersetzte, daß bei einer nur geringen Verbrauchszunahme von jährlich $2^3/_4$ Millionen Tonnen (bei einer Gesammtproduktion von 98 Millionen Tonnen im Jahr 1865) sämmtliche abbaubare Kohlenflötze in Groß-Britannien nur noch für 212 Jahre ausreichen könnten, da hielt es die Regierung für geboten, genaue Erhebungen über den Stand der „Kohlenfrage" vornehmen zu lassen.

Die Arbeiten der königlichen Untersuchungs-Commission sind zwar noch nicht abgeschlossen, aber nach den bis jetzt publicirten Berichten scheint sie der von Armstrong so bedrohlich geschilderten Gefahr vorerst keinen sehr ernsten Charakter beizulegen. Es sei allerdings richtig, daß der Verbrauch innerhalb der letzten 25 Jahre im Durchschnitt um jährlich $2^3/_4$ Millionen Tonnen zugenommen habe, aber bei dem gewaltig aufblühenden Kohlenbergbau in Deutschland und Nord-Amerika dürfte sich die Ausfuhr in Zukunft voraussichtlich eher vermindern als vermehren; überdies suche die Technik durch vollkommenere Maschinen den Brennstoff besser auszunützen, sowie die Steinkohle für gewisse Zwecke durch andere Stoffe, wie Petroleum und Anthracit zu ersetzen.

Als Hauptbedenken gegen die Armstrong'sche Berechnung wird aber die Unmöglichkeit einer zuverläßigen

Abſchätzung der in Großbritannien vorhandenen Kohlenmenge hervorgehoben, da ja die Zahl, Mächtigkeit und horizontale Erſtreckung der Kohlenflötze ſelbſt in den am beſten aufgeſchloſſenen Gegenden kaum mit hinlänglicher Genauigkeit feſtzuſtellen ſei. Damit würde natürlich auch der Berechnung des Zeitpunktes einer vollſtändigen Erſchöpfung die ſichere Grundlage geraubt.

Trotz dieſer Beruhigung haben die Engländer den warnenden Ruf eines patriotiſchen Mannes beherzigt und werden gewiß fernerhin mit ihrem für unerſchöpflich gehaltenen Stammkapital ſparſamer Haus halten.

Dem deutſchen Reiche ſteht in induſtrieller Beziehung eine glänzende Zukunft offen. Während England, Belgien und namentlich Frankreich ſchon einen großen Theil ihres Kohlenſchatzes verbraucht haben, ſind unſere mächtigen Lager an der Saar, bei Aachen, am Nieder-Rhein, in Schleſien und Sachſen noch wenig angegriffen und werden nach ſachkundiger Berechnung ſelbſt bei beträchtlicher Verbrauchsſteigerung für mehrere tauſend Jahre vorhalten. So dürfen wir hoffen, daß der ſchwer erkämpften politiſchen Entwickelung auch auf materiellem Gebiet ein raſcher Aufſchwung folgen wird.

VI.

Drittes oder meſolithiſches*) Zeitalter.

1. Allgemeiner Charakter, Gliederung und Verbreitung.

Ein langer Abſchnitt in der Entwickelungsgeſchichte der Erde hat mit dem paläolithiſchen Zeitalter ſein Ende gefunden. Der Kampf zwiſchen Erdinnerem und Kruſte, zwiſchen Feſtland und Meer, der noch am Schluße der Steinkohlenformation und zur Dyaszeit mit gewaltiger Heftigkeit getobt haben muß, wie wir aus den großartigen Durchbrüchen eruptiver Geſteine entnehmen können, wird jetzt in ruhigere Bahnen gelenkt. Die Continente erlangen, nachdem ihre Umriſſe überhaupt einmal feſtgeſtellt waren, größere Beſtändigkeit und wenn auch Veränderungen in der Vertheilung von Waſſer und Land fortdauern, wenn Oscillationen der Erdoberfläche heute das Meer da einbrechen laſſen, wo geſtern noch eine fröhliche Landbevölkerung ſich tummelte, ſo erkennen wir doch nirgends die Spuren ſo durchgreifender Umgeſtaltungen

*) μέσος der mittlere, λίθος Stein.

der Erdoberfläche, wie sie im vergangenen Zeitalter stattgefunden haben. Gewisse Landstriche bleiben unveränderlich Festland, andere unveränderlich Meeresboden; ein drittes, strittiges Gebiet verfällt zeitweilig der Herrschaft Neptuns und je nachdem er seine Fluthen vorschiebt oder zurückzieht, erweitern oder verringern sich die Grenzen der verschiedenen Formationen.

Was beim Anblick einer geologischen Karte zuerst in die Augen fällt, ist die gänzliche Unabhängigkeit der mesolithischen Ablagerungen von denen des vorhergehenden Zeitalters. Die ehemalige Vertheilung von Wasser und Land zeigt sich vollständig aufgehoben und die Erstreckung der Absätze nach neuen Gesetzen geordnet.

In Central-Europa lassen sich die einstigen Strandlinien wenigstens der jüngeren mesolithischen Meere aus der Beschaffenheit und Verbreitung ihrer Ablagerungen mit soviel Wahrscheinlichkeit ermitteln, daß man daraus berechtigt ist, auf Karten die muthmaßlichen Grenzen der alten Festländer und Meere wiederherzustellen. Sobald übrigens solche Versuche den genau durchforschten Boden Europa's überschreiten, verlieren sie jeden Anspruch auf Glaubwürdigkeit.

Wir können uns freilich um so leichter auf unseren heimischen Erdtheil beschränken, als kein anderer die in Frage stehenden Gebilde in gleicher Vollständigkeit oder in nur annähernder Reichhaltigkeit an organischen Ueberresten aufzuweisen hat.

Das Hauptinteresse liegt hier noch durchaus in marinen Ablagerungen. Was auf dem Festlande vorging, hat sich verwischt oder hat nur ausnahmsweise in

Strand- und Süßwasser-Gebilden geologische Urkunden hinterlassen. Meist reihen sich marine Schichten in regelmäßiger Folge unmittelbar aneinander. Wo sich dagegen Erzeugnisse süßer Gewässer zwischen die marinen einschalten oder sonstige Verhältnisse, wie Hebungen und Senkungen des Bodens, Störungen in der ruhigen Entwickelung der organischen Schöpfung bewirken, wo sich schroffer Wechsel in den fossilen Resten zweier benachbarter Schichten kund gibt, da ziehen die Geologen Grenzlinien für ihre Stufen und Formation. Nach diesem Grundsatz wird das mesolithische Zeitalter in Trias-, Jura- und Kreide-Formation zerlegt und diese Formationen wieder in eine Reihe von Stufen und Horizonten. Daß übrigens diesen Abtheilungen meist locale und zufällige Verhältnisse zu Grunde liegen, wird deutlich werden, wenn wir nach Betrachtung der drei Formationen im nördlichen und mittleren Europa einen Blick auf den geologischen Bau der Alpenländer werfen.

a. Die Trias-Formation.

Drei Glieder von höchst ausgeprägten Eigenthümlichkeiten: der bunte Sandstein, Muschelkalk und Keuper vereinigen sich zu einer innig verbundenen Trias, die namentlich seit der Wiedervereinigung von Elsaß und Lothringen mit dem deutschen Reich eine vorzugsweise deutsche Formation genannt werden kann. Wenn auch kleine Ausläufer in die Nord-Schweiz und Burgund übergreifen, so bleiben doch Süd- und Mittel-Deutschland die Heimath der normal entwickelten Trias;

in England, Südfrankreich, Spanien, Polen und Rußland dagegen verwandelt sie sich durch Unterdrückung der einen oder anderen Abtheilung gerne in eine Dyas.*)

Zwischen der organischen Schöpfung der paläolithischen Periode und der Trias ist fast jede Brücke abgebrochen. Eine völlig neue Welt begrüßt uns beim Eintritt in's mittlere Zeitalter. Die Sigillarien, Schuppenbäume, Stigmarien und ächten Calamiten sind verschwunden, die Farnkräuter reducirt, durch andere Gattungen ersetzt und die ganze Baum-Vegetation vorwaltend aus Nadelhölzern und Sagobäumen zusammengesetzt. In der Thierwelt vermissen wir unter den Strahlthieren vorzüglich die vierzähligen Korallen, die Beutelkriniten, Knospenstrahler, getäfelten Armlilien und vieltäfeligen Seeigel, unter den Weichthieren zahlreiche Brachiopoden- und Cephalopoden-Gattungen, unter den Gliederthieren die Trilobiten, unter den Wirbelthieren die Panzerfische, die meisten heterocerken Ganoiden und die glanzköpfigen Amphibien. Neue Formen stellen sich successive ein, aber wie weit auch die Kluft zwischen den Organismen der beiden Zeitalter sein mag, eine völlige Zerreißung jedes genetischen Zusammenhanges bedeutet sie nicht, da eine Menge von früheren Familien und Ordnungen allerdings mit veränderten Arten fortdauert, ohne wesentliche Umgestaltungen ihres Bauplanes erkennen zu lassen.

Gewiß fehlen uns bis jetzt noch verschiedene Zwischenschichten, in denen die Ueberreste jener Geschöpfe begraben liegen müssen, welche sich während der bedeutenden

*) δυάς Zweiheit.

Bodenschwankungen in Europa nach anderen, ruhigeren Regionen zurückgezogen hatten.

Das tiefste Glied der Trias ist der bunte Sandstein: ein einförmiges, meist roth, zuweilen auch weiß oder bunt gefärbtes Gestein von 800—1000 Fuß Mächtigkeit, seiner Hauptmasse nach aus Quarzkörnern zusammengesetzt, die durch ein lichtes, thoniges Bindemittel zusammengefügt werden. Im südlichen Schwarzwald und den Vogesen fängt der Sandstein an, zieht durch Odenwald, Spessart und Rhön nach Kurhessen und Thüringen, wo ein ansehnlicher gebirgiger, von Waldeck bis Altenburg reichender Landstrich von ihm bedeckt wird. Weiter nördlich ragt der Harz mit seinen älteren Gesteinen inselförmig aus dem Sandsteingebiet hervor, das schließlich in die Diluvial-Ebene untertaucht. Wie sich aus dem Thüringer Wald ein schmaler Streifen über Koburg nach dem Bayerischen Franken abzweigt, so sendet auch der linksrheinische Vogesenzug einen Ausläufer gegen Trier, nach der Eifel, Luxemburg und Wälsch-Lothringen.

Sind die langgezogenen, ziemlich einförmigen Gebirgslinien des Sandsteins auch nicht besonders malerisch, so entfaltet er doch in seinem Inneren viele landschaftliche Schönheiten. Mit Bewunderung ruht der Blick auf wilden Felsenmeeren oder steilen, mauerartigen Wänden, deren rothe Färbung prächtig gegen das tiefe Grün des Waldes contrastirt. Der bunte Sandstein ist der eigentliche Boden für den deutschen Wald. Auf ihm gedeihen gleich vortrefflich Tanne und Buche und wo ihre Wurzeln ein Fleckchen frei lassen, da sprossen Farnkräuter, Waldbeeren, Besenginster und purpur-

blüthiger Fingerhut aus der immergrünen Moosdecke hervor. Aber wie gern auch der Geologe nach langer Wanderung in dieſen duftigen, kühlen und quellenreichen Wäldern Erfriſchung ſucht, für ihn bleibt der Sandſtein ein unergiebiges Feld, auf dem er tagelang ſucht, ohne nur eine Spur von Foſſilreſten zu erblicken.

Nur in den oberen Lagen, wo das Geſtein thonreicher, weicher und dünnſchichtiger wird, ſtellen ſich Landpflanzen und Reptilienknochen ein; ja bei Hildburghauſen und Koburg findet man Schichtflächen mit fünfzehigen Fußſpuren bedeckt (Fig. 75), von denen man die größeren einem Froſchſaurier (Chirotherium*) von gewaltigen Dimenſionen, die kleineren einer ſchwächeren Amphibien-Form zuſchreibt. Auch in Nord-Amerika kennt man am Connecticut River einen rothen, thoni-

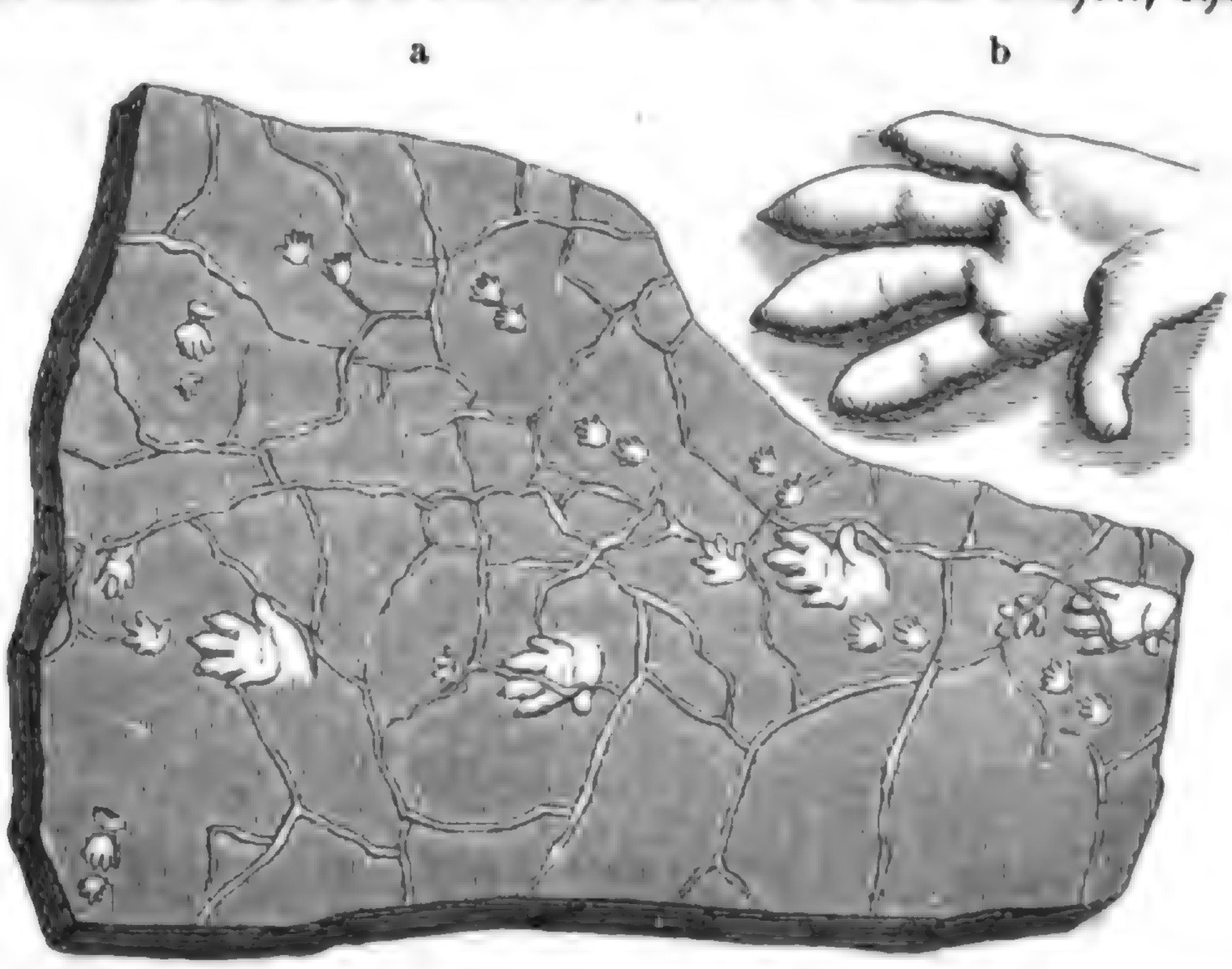


Fig. 75. Chirotherium-Fährten aus dem bunten Sandſtein von Hildburghauſen. a Sehr verkleinert, b eine der größeren Fährten in 1/8 natürlicher Größe.

*) χεῖρ Hand, θηρίον Thier.

gen, triasischen Sandstein mit Abdrücken von Regentropfen, Furchen von Wellenschlag und namentlich von zahlreichen Fußspuren. Einige dieser letzteren zeigen große Aehnlichkeit mit den Chirotherium-Fährten, andere werden verschiedenen Froschsauriern und Schildkröten zugeschrieben. Die merkwürdigsten (Fig. 76) jedoch gehören offenbar zweibeinigen Geschöpfen mit dreizehigen Füßen an, denn die Spuren lassen sich auf lange Strecken in Reihen verfolgen, in denen immer ein rechter Fuß mit einem linken abwechselt, während die Fährten von vierfüßigen Thieren stets auf 2 parallelen Reihen stehen.

Man kann diese Fußspuren nur Vögeln zuschreiben. Wir hätten somit Anzeichen für die Existenz von mehreren Vogel-Arten, von denen einzelne gigantische Dimensionen besitzen müßten, da ihre Zehen-Abdrücke 15 Zoll in der Länge messen und 4—6 Fuß von einander abstehen. Knochenreste hat man leider bis jetzt weder in dem Sandstein von Connecticut noch von

Fig. 76. Vogelfährten im Sandstein vom Connecticut River.

Hildburghauſen entdeckt. Die Fährten liefern übrigens den ſichern Beweis, daß jene Thiere den Meeresſtrand zu einer Zeit beſuchten, wo ſich unſere jetzigen feſten Sandſteinbänke noch in weichem Zuſtand befanden.

Das zweite Glied der Trias-Formation iſt der Muſchelkalk. „Sobald wir den Sandſtein verlaſſend — ſagt Fraas*) — auf die Ebenen des Muſchelkalks hinaustreten, kommen wir vom Wald ins Feld. Dort reine Waldwirthſchaft und Hinterwaldler Naturen, hier Feldwirthſchaft und Bauern, dort einzelne Höfe und Weiler, hier Städte und Dörfer. Stundenlang ziehen ſich wogende Kornfelder über die welligen Ebenen hin, während Weideland und vereinzelte Waldgruppen die Höhen krönen. Die fruchtbaren Ebenen würden bald einförmig werden, wenn nicht Flüſſe, wie Neckar, Tauber und Main, tief ſich in die Muſchelkalkfelſen eingenagt und damit romantiſche Thäler im Wechſel mit fruchtbaren Höhen gebildet hätten".

Unreiner, dunkelgrauer Kalk, erfüllt von zahlreichen Meermuſcheln und Schnecken, thonige Mergel, Dolomit, Gyps und Steinſalz ſind die herrſchenden Geſteine der Muſchelkalkgruppe, welche ſich gleichfalls, wie der bunte Sandſtein, in der Nachbarſchaft des Ufers abgelagert hatte.

Der Muſchelkalk bedeckt in Mittel- und Süd-Deutſchland faſt überall den bunten Sandſtein, fehlt aber in England ganz und gar.

Aus ſeiner einförmigen, wenn auch an Individuen

*) Fraas. Vor der Sündfluth. S. 196.

reichen Fauna ragen nur einige Meersaurier, die Ceratiten und eine schöne Seelilie (Encrinus liliiformis) durch allgemeineres Interesse hervor. Bemerkenswerth ist der gänzliche Mangel an Korallen.

Mit dem Keuper*) trat wieder eine Hebung des Bodens ein. Ansehnliche Theile des Muschelkalkmeeres wurden trocken gelegt und selbst da, wo sich heute die äußerst bunten Niederschläge der Keuperzeit ausbreiten, hat offenbar die See nur mühsam gegen die andringenden Süßwasserfluthen das Feld behauptet. Grell gefärbte, rothe, grüne, gelbe und graue Mergel, liefern den fruchtbaren Boden für den schwäbischen und lothring'schen Weinbau und für die Hopfengärten Mittelfrankens; sie bilden nebst lichtgefärbten, trefflichen Bausandsteinen, Gyps und Steinsalz die etwa 800 Fuß mächtige Keupergruppe, in welcher reine Kalksteine, wenigstens in dem jetzt ins Auge gefaßten Gebiete, gänzlich fehlen.

So spärlich im Ganzen organische Reste auftreten, so bekunden sie doch klar und deutlich den Kampf zwischen Meer und Süßwasser. Gleich über dem Muschelkalk folgt eine Sandsteinbildung mit schwachen Kohlenflötzen (Lettenkohle), in welcher schenkeldicke Schafthalme, palmenähnliche Sagobäume und riesige Froschsaurier die Nachbarschaft des Festlandes bekunden. Weiter nach oben kommen dann Mergel mit Meermuscheln, immer wieder von Zeit zu Zeit von Pflanzen und Reptilien führenden Strandbildungen unterbrochen. Schließlich endigt die Triasformation mit einem quarzreichen marinen

*) Provinzialname für einen dolomitischen Mergel bei Koburg.

Sandstein, der von Fischschuppen, Fischwirbeln, Flossenstacheln, Gräten, Zähnchen, Reptilienknochen und Excrementen so sehr erfüllt ist, daß man der Ablagerung den Namen Knochenbett oder Bonebed beilegte.

In Deutschland, Lothringen, Burgund und England erscheint das Bonebed in übereinstimmender Ausbildung als treffliche Grenzmarke zwischen Trias und Jura.

Im Bonebedmeer, „das mit seinem seichten, stinkenden Wasser kaum den Boden leckte" (Quenstedt) kamen auch die ältesten Ueberreste von Säugethieren zum Absatz. Es sind Backzähnchen von kleinen Beutelthieren.

Bietet die Trias-Formation dem Geologen nur mäßige Ausbeute, so wird sie vom National-Oekonomen um so höher geschätzt. Nicht allein liefern ihre einzelnen Glieder trefflichen Wald- und Feld-Boden, sondern sie bergen noch außerdem erstaunliche Mengen von Steinsalz. Der letzteren Eigenschaft verdankt die Trias ihren früheren Namen „Salzgebirge". Damit sollte freilich nicht ausgedrückt werden, als ob nur in ihr Steinsalzlager vorhanden wären, denn schon lange wußte man, daß die berühmten, in neuester Zeit leider durch eingedrungene Wassermassen unwiderbringlich verlorenen Gruben von Wieliczka der Tertiär-Formation angehören. Jetzt kennt man in Nord-Amerika sogar silurische, in Peru cretacische und in Spanien alttertiäre Salzlager. Wie sich Kohlen unter gewissen Bedingungen zu allen Zeiten bilden konnten, so ist auch Salz nicht an eine einzige Formation gebunden.

Sogar in der Trias findet sich das Salz in verschiedenen Horizonten. Es wird stets von Gyps oder

Anhydrit (schwefelsaurem Kalk mit oder ohne Wasser) begleitet und häufig durch Beimischung von eisenhaltigem Thon oder Bitumen verunreinigt. In Baden, Schwaben, Franken und in der Nord-Schweiz liegt es im Muschelkalk. Man gewinnt es bei Rappenau, Wimpfen, Hall, Dürrheim und Schweizerhall als Soole, die durch Bohrlöcher heraufgepumpt und dann entweder unmittelbar oder nach vorheriger Gradirung in Siedhäusern abgedampft wird.

Bei Friedrichshall und Wilhelmsglück unfern Heilbronn dagegen wird ein 47 Fuß mächtiges Lager von wundervoller Reinheit bergmännisch abgebaut und unmittelbar als Krystallsalz versendet.

Das berühmte Staßfurter-Schönebecker Lager, dessen Vorhandensein zahlreiche Salzquellen schon seit vielen Jahrhunderten angezeigt hatten, wurde erst im Jahr 1852 durch einen Schacht erschlossen. Man mußte zuerst eine Decke von buntem Sandstein durchfahren und gelangte dann in eine mächtige Salzmasse, in welcher der Bohrer 1000 Fuß eindrang, ohne die Unterlage zu treffen. Das eigentliche Steinsalz in Staßfurt ist wasserhell und vollkommen rein; es bildet regelmäßige, ungefähr 6 Fuß dicke Schichten, die durch Anhydritschnüre getrennt werden. Darüber liegen noch etwa 280 Fuß zerfließliche Magnesia- und Kali-Salze, von denen die letzteren wegen ihrer vielfältigen Verwendbarkeit eine blühende Industrie in wenig Jahren hervorgezaubert haben.

In neuester Zeit wurden bei Sperenberg südlich von Berlin und am Segeberg in Holstein Salz-

massen von so enormer Mächtigkeit im Muschelkalk erbohrt, daß Norddeutschland sehr bald die Einfuhr englischen Salzes entbehren können wird.

An Großartigkeit übertrifft die englische Salzindustrie von Northwich bei Liverpool alle ähnliche Unternehmungen. Es werden dort jährlich ungefähr 20 Millionen Centner versotten, während z. B. Bayern in seinen 4 großen südlichen Salinen Berchtesgaden, Reichenhall, Traunstein und Rosenheim nur etwa 8—900000 Centner gewinnt.

Das englische Salz befindet sich nicht wie in Süddeutschland in der unteren oder mittleren Trias, sondern gehört nach Murchison in die Keuperformation. Auch in Lothringen gewinnt man bei Vic, Dieuze und Chateau Salins herrliches Krystallsalz aus dem Keuper.

Für die Entstehung der Salzlager haben ältere Geologen vielfach vulkanische Kräfte in Anspruch genommen; sie ließen das Steinsalz entweder wie geschmolzene Gebirgsmassen im feurig-flüssigen Zustande aus Spalten emporbringen oder betrachteten es, mit Berufung auf die Salzkrusten an thätigen Vulkanen, als Sublimationsprodukt.

Heute zweifelt kaum noch Jemand, daß alle Salzlager der Verdunstung von ehemaligen Meeren oder Salzseen ihr Dasein verdanken.

Das Meerwasser enthält im Mittel etwa 25 Tausendstel Steinsalz und außerdem in kleineren Mengen sämmtliche sonstigen chemischen Verbindungen (Bittersalz, Kali- und Magnesia-Salze, Gyps), welche in der Regel die Steinsalzlager begleiten. Wir haben nur an die

Küsten der Charente, nach Marseille, Sardinien, Spanien u. s. w. zu gehen, um in großartigem Maßstab die Salzgewinnung aus Meerwasser durch Verdunstung zu beobachten. Dort füllt die Hochfluth zu bestimmten Zeiten die mit Schleußen versehenen Salzgärten (marais salans), in welchen die mittägliche Sonne alsdann die Verdampfung übernimmt. Aber auch im todten Meer, in den Salzseen des südlichen Rußlands oder am See des Mormonenstaates Utah kann man sehen, wie sich bei Uebersättigung des Wassers am Boden und an den Ufern dicke Krusten, ja förmliche Lager von Steinsalz niederschlagen. Daß bei der Verdunstung salzhaltiger Wasser sich alle Verbindungen nach dem Grade ihrer Löslichkeit ausscheiden und daß darum Gyps und Steinsalz als die schwerlöslichsten Bestandtheile zuerst zu Boden fallen, läßt sich ohne besondere Vorkehrungen jeden Augenblick experimentell nachweisen. Erst nach Ausscheidung dieser beiden Verbindungen schlagen sich bei fortdauernder Verdampfung auch die bitteren, zerfließlichen Magnesia- und Kali-Salze nieder. Seitdem man weiß, daß bei Staßfurt und bei Kalusz in Galizien, also in Salzlagern aus sehr ferne stehenden Formationen, die genannten leicht löslichen Salze unveränderlich die obersten Deckschichten bilden, seitdem man überdies im Eltonsee an der unteren Wolga den Boden mit krystallisirten Steinsalzkrusten bedeckt gefunden, und in seinem Wasser eine Mutterlauge aus Magnesia- und Kali-Salzen beobachtet hat, ist der Beweis, daß austrocknende Gewässer Steinsalz geliefert haben und theilweise noch liefern mit aller naturwissenschaftlicher Sicherheit geführt.

Die Entdeckung mikroſkopiſcher Organismen im Steinſalz ſelbſt mußte übrigens auch die letzten Zweifel an der marinen Entſtehung der Steinſalzlager in der Erde beſeitigen.

b. Die Jura-Formation.

Der Hebungsproceß, welcher ſich während der Triaszeit, wie es ſcheint, mit ziemlicher Raſchheit vollzog, dauerte auch noch in der darauf folgenden Formation, die vom Juragebirge ihren Namen entlehnte, fort. Von allen Seiten verengen ſich die einſtigen Strandlinien, je weiter wir in der Schichtenreihe emporſteigen. Dieſe Abnahme der Meeresbedeckung erfolgte indeß ſo langſam und allmälig, daß die hervorgerufenen Veränderungen in der Oberflächengeſtaltung nur dann in die Augen fallen, wenn Schichten von erheblicher Altersdifferenz bezüglich ihrer Verbreitung mit einander verglichen werden. Viele Thatſachen weiſen darauf hin, daß wenigſtens im nördlichen und mittleren Europa während der Trias die ſeichteſten Uferregionen von der Salzfluth gänzlich verlaſſen wurden und daß das zurückweichende Meer bei Beginn der Jurazeit an Stellen gelangt war, wo ſich der Untergrund des Oceans raſcher vertiefte, ſo daß nicht allein der ſchnellen Abnahme der Waſſerbedeckung Grenzen geſteckt wurden, ſondern daß auch jene für die Trias ſo charakteriſtiſchen Aeſtuarienabſätze auf ein beſcheidenes Maß herabſanken.

Wer die Geſteine und Foſſilreſte der drei Haupt-

glieder der Juraformation mit einiger Aufmerksamkeit betrachtet, wird zugestehen, daß sich in der unteren Abtheilung, im Lias*) oder schwarzen Jura, wie man dieselbe in Süddeutschland mit Vorliebe bezeichnet, die Nachbarschaft des Festlandes in den Absätzen zwar hin und wieder noch bemerklich macht, daß die meisten jedoch bereits einen rein marinen Charakter tragen und nur ausnahmsweise eingeschwemmte Ueberreste von Landpflanzen und Landthieren enthalten.

Mögen wir den Lias am nördlichen Abhang der schwäbischen und fränkischen Alp aufsuchen, wo er sich, nach einem treffenden Ausspruch Leopold von Buch's, „wie ein Teppich" vor den darüber liegenden, rasch ansteigenden, jüngeren Juraschichten ausbreitet; mögen wir ihn im Juragebirge der Schweiz, am Ostrand des gallischen Beckens bei Metz, Nancy und Vesoul oder am Westrand bei Bayeux und Caen in der Normandie durchforschen; mögen wir den langen Streifen verfolgen, der sich quer über England von Dorset nach Yorkshire zieht, oder die zerstreuten Fundstellen in Norddeutschland aufsuchen — überall erscheint er mit merkwürdiger Gleichförmigkeit sowohl seiner Gesteine, als auch seiner organischen Einschlüsse.

Dunkelgefärbte, von thonigen Beimengungen verunreinigte Kalke, gelbliche, eisenschüssige Sandsteine, graue Mergel und schwarzblaue, bituminöse Schiefer wiederholen sich in mehrfachem Wechsel, einen Complex von höchstens 500 Fuß Mächtigkeit zusammensetzend.

*) Provinzial-Name für thonigen Kalkstein in Somerset; wahrscheinlich von layers herrührend. Man spricht Leias.

Fig. 77.

Karte von Mittel-Europa zur Liaszeit.

(Die thatsächlichen Aufschlüsse sind dunkel, die muthmaßliche Verbreitung des Meeres schraffirt; das Festland ist licht gelassen.)

Digitized by Google

Digitized by Google

Faſt jeder einzelne Horizont enthält ſeine eigenartigen Verſteinerungen und zwar gewöhnlich in ſo großer Menge und ſo allgemeiner Verbreitung, daß wir nach gewiſſen, leitenden Arten die zeitlichen Aequivalente Schicht für Schicht in entfernten Gegenden ſelbſt dann nachweiſen können, wenn die Ablagerung an der einen Stelle in gewaltiger Dicke entwickelt, an der anderen auf ein Minimum zuſammengeſchrumpft iſt. Da wir ferner in den Sandſteinen, Mergeln, dunkeln Schiefern und unreinen Kalkſteinen des Lias mit aller Beſtimmtheit erhärtete Abſätze aus der Nähe des Ufers erkennen, ſo läßt ſich nach den thatſächlichen Aufſchlüſſen die einſtige Begrenzung des Lias-Meeres mit einiger Genauigkeit verfolgen.

Auf nebenſtehendem Kärtchen (Fig. 77) iſt der Verſuch gemacht, die Vertheilung von Feſtland und Meer in Mitteleuropa zur Liaszeit darzuſtellen.*)

Der Lias theilt die meiſten Gattungen, aber nur ſehr wenige Arten — wenn überhaupt — mit der folgenden Jura-Abtheilung. Sein paläontologiſches Wahrzeichen bilden die Belemniten oder Donnerkeile. Neben dieſen ſpielen Ammonshörner, Auſtern und Brachiopoden die wichtigſte Rolle. In Süddeutſchland zeichnet ſich in ſeiner oberen Abtheilung der ſchwarze, dünnblätterige Oelſchiefer (nach einer häufig vorkommenden zweiſchaligen Muſchel auch Poſidonomyenſchiefer genannt) durch eine wahren Schatz prächtig erhaltener Foſſilreſte aus. Langgeſtielte Seelilien mit

*) Ueber die Grundſätze, nach denen ſich die muthmaßliche Erſtreckung der vorweltlichen Meere ermitteln läßt, vgl. S. 126.

weitverzweigten Armen (Meduſenhäupter) finden ſich in Gruppen von 10—20 Individuen auf rieſigen Platten vereinigt; daneben liegen Fiſche mit glänzendem Schuppenkleide; aber vor Allem erregen vollſtändige Gerippe von gewaltigen Meerſauriern aus den Gattungen Ichthyosaurus, Plesiosaurus und Teleosaurus die Bewunderung ſelbſt des ungebildeten Steinbrechers, der ſie in beſtimmten Schichten aufzuſuchen und ſorgſam herauszunehmen verſteht. Nicht ſelten verräth ſich die Nachbarſchaft ſolcher Saurier durch verſteinerte Excremente (Koprolithen Fig. 78), die an der Küſte von Yorkſhire ſo maſſenhaft vorkommen, daß ſie wegen ihres anſehnlichen Gehaltes an Phosphorſäure bergmänniſch gewonnen werden.

Fig 78.

Steigen wir aus der Lias-Ebene in das Hügelland des braunen Jura oder Dogger hinauf, ſo ändern ſich Geſteinsbeſchaffenheit, Farbe und Foſſilreſte der Niederſchläge in bemerkenswerther Weiſe. In Schwaben und Franken macht der ſchwarze Lias weichen, braun und grau gefärbten Mergeln und roſtfarbigen Eiſenrogenſteinen Platz, während ſich in den Nachbarländern in einem gewiſſen Horizont mächtige, gelblich weiße Kalkſteine entwickeln, die aus lauter winzigen, wie Fiſcheier geſtalteten Körnchen zuſammengeſetzt ſind und darum

den Namen Rogenstein oder Oolith erhalten haben. Nach diesem als Baumaterial hochgeschätzten Gestein nennen die Engländer und Franzosen den braunen Jura auch Oolithformation.

An Versteinerungen herrscht ein solcher Reichthum, daß es schwer fällt, unter der Masse von Formen den Ueberblick zu gewinnen. Muscheln, Schnecken, Seeigel, Korallen, überhaupt alle möglichen marinen Vertreter aus den niederen Thier-Typen bevölkerten die Küsten des Jurameeres. Die Belemniten haben sich im Vergleich zum Lias bereits vermindert, erreichen aber hier die ansehnlichste Größe. In fabelhafter Menge entwickeln sich die Ammoniten mit ihren zum Theil wundervoll verzierten Schalen; an Fischen und Meersauriern dagegen ist der braune Jura verhältnißmäßig arm, wahrscheinlich weil flache Küsten mit schlammigen Absätzen, in denen sich die Ueberreste solcher Thiere am besten erhalten, weniger häufig als im Lias vorhanden waren.

Ueberhaupt verrathen nur ausnahmsweise einzelne Schichten durch ihre Fossilreste eine Nachbarschaft mit dem Festlande oder eine von süßen Gewässern herrührende Materialzufuhr. So gibt es in England bei Brora litorale Sandsteine mit schwachen Kohlenflötzen und bei Scarborough Schiefer mit Farnkräutern, Cycadeen und Nadelhölzern. Große Berühmtheit hat auch der Oolith von Stonesfield in England erlangt. Dort vermischen sich mit marinen Conchylien und Fischen auch Ueberreste von Flugeidechsen und kleinen Beutelthieren.

In den Oberflächen-Verhältnissen scheint während

der Zeit des braunen Jura keine erhebliche Veränderung eingetreten zu sein. Die Uferbildungen folgen fast genau denen des Liasmeeres, nur ziehen sie sich mit jeder neuen Schicht etwas weiter zurück.

In der oberen Abtheilung, dem weißen Jura, hat die zurückweichende See wenigstens in Süddeutschland und in der Schweiz das Ufergebiet meist schon verlassen, so daß nunmehr die Beschaffenheit des Untergrundes im eigentlichen Seebecken zur Geltung gelangt. Den verschiedenen Tiefenverhältnissen muß in erster Linie jene überraschende Ungleichförmigkeit der gleichalterigen Niederschläge, jene Verschiedenheit der Versteinerungen in gleichzeitigen Schichten von unähnlichem Gesteinscharakter zugeschrieben werden, die selbst auf geringe Entfernungen dem Wiedererkennen einer zusammenhängenden Ablagerung große Schwierigkeiten entgegenstellt. Während in England, Nordfrankreich und Norddeutschland offenbar auf seichtem Untergrund dunkelfarbige Thone, Mergel und unreine Kalksteine zum Absatz gelangten, füllte sich in Süddeutschland und da wo sich heute das schweizerisch-französische Juragebirge erhebt, ein tiefes Meer mit reinen, lichtfarbigen Kalksteinen und Dolomiten von mehr als 1000 Fuß Mächtigkeit aus. Mauerartig ragen am Nordrand der schwäbischen Alp die steilen, weithin leuchtenden Felswände des weißen Jurakalkes aus den bewaldeten Vorhügeln empor; oben dehnen sie sich zu einem kahlen, wasserarmen Hochland aus, das nur im ersten Frühling, wenn die Sonne den Schnee von dem steinigen Boden rascher als in den Nachbarbergen geschmolzen hat, zu Wanderungen einlädt. Im Sommer herrscht dort unerträgliche

Hitze oder bei regneriſchem Wetter ein rauher Wind. Zuweilen iſt das Hochplateau durch tiefeingeriſſene Thäler unterbrochen, in deſſen Wieſen-Grunde ſtets ein kryſtallklares Waſſer dahinfließt. Auf den höhlenreichen, ſchwer zugänglichen, meiſt dicht bewaldeten Felsgehängen dieſer Thäler oder auf vorſpringenden, die Ebene beherrſchenden Kuppen des Steilrandes haben die Ritter des Mittelalters, darunter die Ahnen der Hohenſtaufen und Hohenzollern mit beſonderer Vorliebe jene Burgen erbaut, deren Ruinen noch heute dem ſüddeutſchen Jura ſeinen romantiſchen Schmuck verleihen.

Ganz andere Gebirgsformen zeigt uns der weiße Jura in der nördlichen und weſtlichen Schweiz. Zwar die Geſteine ſind im Ganzen genommen dieſelben; auch die ſteil anſteigenden, einförmigen Kalkwände, die dürftige Vegetationsbekleidung und die Waſſerarmuth bezeichnen den ſchweizeriſch-franzöſiſchen Jura in gleicher Weiſe wie den deutſchen — allein ſtatt eines hochgelegenen Tafellandes ſehen wir dort eines der ausgezeichnetſten Kettengebirge der Welt. Wer den Jura auf der Straße von Solothurn nach Baſel, von Neuchatel nach Pontarlier oder an irgend einem anderen Punkte durchkreuzt, hat Gelegenheit den wellenförmigen Bau dieſes Gebirges zu ſtudiren. Eine Parallelkette folgt auf die andere, jede durch ein Längenthal von der anderen getrennt und jede im Weſentlichen aus denſelben Elementen, wie alle übrigen zuſammengeſetzt. Tiefe Querthäler dienen als natürliche Straßen und legen zugleich den innerſten Bau des Gebirges bloß. Alle Ketten bilden geſchloſſene oder der Länge nach auf-

gerissene Gewölbe. Je nachdem nun die Querrisse oder die Längsaufbrüche in die Tiefe und Breite gehen, erhält man landschaftliche Bilder von großer Mannigfaltigkeit. Kaum läßt sich ein schöneres Beispiel für den Einfluß der Lagerungsverhältnisse bei ein und derselben Formation ausfindig machen, als der deutsche und schweizerische Jura. Dort sind erhärtete Absätze nahezu in ihrer ursprünglichen Lage geblieben, hier wurden sie offenbar noch in weichem Zustand von der Seite her in viele wellige Falten zusammengepreßt.

Unter den Gesteinen des weißen Jura überwiegt entschieden der Kalk; doch sind auch Dolomit und aschgraue oder blaugraue Mergel weit verbreitet. Einzelne Kalkschichten sind erfüllt von vielgestaltigen Kalkschwämmen, die zu Millionen den Boden bedeckten und mit ihren löcherigen Skeleten zur Entstehung des Kalkgebirges beitrugen. Daneben wimmelt es von Ammoniten, Brachiopoden, zierlichen Seeigeln und allen erdenklichen Meeresgeschöpfen, die sichtlich an ihren einstigen Wohnsitzen begraben wurden und fast nie Spuren von Abrollung erkennen lassen.

Auch die Korallenthierchen bauten im jüngeren Jurameere emsig an ihren steinernen Riffen und hinterließen mächtige Kalkfelsen, die von oben bis unten theils aus ihren eigenen Ueberresten oder von solchen Strahlthieren und Mollusken erfüllt sind, deren Verwandte auch jetzt mit Vorliebe diese Bauwerke bevölkern.

Den Schluß der süddeutschen Juraformation macht ein Gebilde von besonderem Interesse. Ueber den plumpen, Korallen-reichen Felsenkalken oder Dolomiten lagern

dünnschichtige, lichte Kalkschiefer, die schon im Aargau beginnen und ununterbrochen durch Süd-Baden, Schwaben nach Franken sich fortziehen. Am linken Donau-Ufer zwischen Monheim und Kelheim in Bayern werden diese Schiefer in großen Quantitäten als Bodenplatten und Dachschiefer gewonnen. Auf einem beschränkten Gebiet zwischen Pappenheim, Solenhofen und Eichstädt zeichnet sich der Schiefer durch ein äußerst zartes Korn und wundervoll regelmäßige Schichtung aus — er heißt jetzt lithographischer Schiefer oder Lithographie-Stein, je nach der Dicke der einzelnen Bänke. In keiner Formation und an keinem anderen Ort findet sich ein Material von annähernder Güte für den Steindruck. Die gleichalterigen Kalksteine von Cirin im Ain-Departement übertreffen zwar den Solenhofener Stein noch an Feinheit des Korns, allein es fehlt ihnen die natürliche plattenförmige Ablösung und die damit zusammenhängende Widerstandsfähigkeit gegen Druck. Die dicken Bänke von Cirin werden gesägt, zerbrechen jedoch bei stärkerer Spannung außerordentlich leicht. Bis jetzt finden die Solenhofener Steine, jeder Concurrenz trotzend, ihren Weg über die ganze civilisirte Welt. Leider scheinen jedoch gerade die feinsten Lagen („die blauen Steine") nahezu abgebaut zu sein.

Auch in paläontologischer Hinsicht ist der lithographische Schiefer eine Perle einziger Art. Auf seinen Schichtflächen liegen Ueberreste von Meeres- und Land-Bewohnern in unübertrefflicher Erhaltung neben einander. Sind die Versteinerungen auch nicht so zahlreich, wie in den tieferen, dichten Jurakalken, so verdanken wir doch

der Sorgfalt, mit der die auf Nebenverdienſt bedachten Steinbrecher jeden einigermaßen deutlichen Ueberreſt auf die Seite legen, jene Menge intereſſanter Geſchöpfe, welche heute faſt alle geologiſchen Muſeen der Welt und beſonders das der bayeriſchen Hauptſtadt zieren. Wenn wir im lithographiſchen Schiefer deutliche Abdrücke von Meduſen erkennen, deren Körper lediglich aus weicher Gallerte beſteht und in der Regel wie ein Hauch nach dem Abſterben des Thieres verſchwindet, wenn zahlreiche Libellen und andere Inſecten noch das feinſte Geäder ihrer zarten Flügel erkennen laſſen, wenn langſchwänzige Krebſe mit vollſtändigen Fühlern und Füßen im Schiefer liegen, wenn nackte Tintenfiſche deutliche Umriſſe ihres Körpers hinterlaſſen haben, wenn endlich ſogar die Federn des älteſten wohlerhaltenen Vogels unverſehrt überliefert wurden — ſo müſſen wir zugeſtehen, daß hier Erhaltungsbedingungen geherrſcht haben müſſen, wie wir ſie kaum an einem zweiten Orte je wieder zu finden hoffen dürfen.

Daß neben dieſen leicht vergänglichen Geſchöpfen auch zahlreiche Seefiſche vorkommen, zum Theil noch mit ihren glänzenden Schmelzſchuppen bedeckt, zum Theil als Skelete, wie ſie kaum die geſchickte Hand eines Präparators reiner darſtellen könnte, daß ſogar vollſtändige Haie, Rochen und Chimären trotz der knorpeligen Beſchaffenheit ihrer Wirbelſäule aufgefunden wurden, kann kaum überraſchen.

Auffallender Weiſe fehlen jedoch dem lithographiſchen Schiefer die gewaltigen Meerſaurier und Crocodile des Lias. Sie ſind durch kleinere Formen aus denſelben

Ordnungen oder durch niedliche Eidechsen, Flugsaurier und Schildkröten ersetzt. Von Säugethieren wurde bis jetzt noch keine Spur entdeckt, obwohl in den nahezu gleichalterigen obersten Jura-Schichten Englands Ueberreste von Beutelthieren vorkommen.

Wer in den lithographischen Schiefern von Solenhofen und Umgebung den erhärteten äußerst, feinen Kalkschlamm einer seichten, von Brandung und Stürmen geschützten Bucht des Jurameeres vermuthet, in welcher neben den Meeresgeschöpfen auch gelegentlich verunglückte oder herbeigeschwemmte Landbewohner begraben wurden, wird kaum fehlgreifen; schildert uns doch d'Orbigny im Golf von l'Aiguillon Verhältnisse aus der Gegenwart, wie sie kaum ähnlicher gedacht werden könnten.

In England und Nord-Frankreich gibt es keine dem lithographischen Schiefer ähnliche Bildungen. Dort herrschen schlammige Absätze vor und nur stellenweise entwickeln sich lichte Kalksteine oder Korallenkalke. Vielleicht ist der Portlandstein, welcher das Material zu dem stolzesten Prachtbau Londons, der Paulskirche, lieferte, das zeitliche Aequivalent des obersten Theiles unseres süddeutschen lithographischen Schiefers, wenngleich die Fossilreste beider Ablagerungen kaum eine einzige gemeinsame Art enthalten.

Das kann uns freilich nicht wundern, wenn wir einen Blick auf das nebenstehende Kärtchen von Central-Europa (Fig. 79) während der oberen Jurazeit werfen und sehen, daß die früheren Meerengen von Langres und Dijon einerseits und Poitier anderseits, welche noch zur Zeit des braunen Jura eine Vermischung der Fluthen

Fig. 79. Karte von Mittel-Europa gegen Ende der Jurazeit.
(Die beobachteten Aufschlüsse sind dunkel, die muthmaßliche Verbreitung der Meeresbedeckung hell schraffirt; das Festland ist weiß gelassen).

Digitized by Google

des anglo-galliſchen Oceans mit dem helvetiſch-germaniſchen und Mittelmeer geſtatteten, ausgetrocknet ſind. Schmale, durch das Zurückweichen der Ufer entſtandene Landſtriche ſchieben ſich jetzt als Riegel zwiſchen die beiden Meere und verhindern die wechſelſeitige Auswanderung ihrer Bewohner.

Ganz unabhängig von einander und ganz eigenartig entwickelte ſich daher auch die Geſchichte der beiden Gebiete. In Süddeutſchland und in der Nord-Schweiz zog ſich das Meer nach Abſatz des lithographiſchen Schiefers ſüdwärts gegen die Alpen und ließ das ganze fränkiſch-ſchwäbiſche und das nordſchweizeriſche Juragebirge als Feſtland zurück. In England und Norddeutſchland dagegen entſtanden Süßwaſſerſümpfe von beträchtlicher Ausdehnung. Die ſchönſten Eichenwälder Englands ſtehen in den Grafſchaften Kent und Suſſex auf mehr als 1000 Fuß mächtigen Sandſtein- und Mergel-Ablagerungen jener alten Sümpfe, die darnach den Namen Wälder- oder Wealden-Stufe erhalten haben. Hier wurden jene Ueberreſte der rieſigſten aller Landreptilien, der Dinoſaurier, aufgefunden, aus denen man die merkwürdigen Geſchöpfe reſtaurirte, die im Garten des Kryſtallpalaſtes von Sydenham das Staunen des Publikums erregen. In Norddeutſchland findet ſich die Wälderſtufe am Deiſter in Hannover, wo ſie eine treffliche Steinkohle und zahlreiche Ueberreſte von Landpflanzen enthält. Noch ſind Farnkräuter und palmenähnliche Cycadeen die herrſchenden Formen, allein auch verſchiedene Nadelhölzer, namentlich Cypreſſen und Tannen, ſtellen

ein reichliches Contingent zur damaligen Flora. Von Laubhölzern dagegen finden sich noch keine Reste.

Gehört die Wälderstufe zur Jura- oder Kreide-Formation?

Mit dieser Frage haben sich mehrere Abhandlungen in ausführlicher Weise beschäftigt und dieselbe in der Regel zu Gunsten der Kreideformation entschieden. Im Grunde genommen läßt sich aber die Land- und Süßwasser-Bevölkerung der Wälderstufe ebensowenig mit der einen, wie mit der anderen Formation vergleichen. Beide haben im nördlichen Europa nur marine Absätze hinterlassen, zwischen welche sich die Wälderstufe als fremdartige Unterbrechung einschiebt. In ihr spiegelt sich die Lebewelt auf dem Festland und im süßen Wasser eines langen Zeitraums ab, über dessen marine Bewohner uns gewisse, erst neuerdings genauer untersuchte Ablagerungen im südlichen Europa Aufschluß gewährt haben.

c. Die Kreide-Formation.

Wenn schon im oberen Jura die Wirkungen jener Abtrennung des anglo-gallischen Beckens und der damaligen Nordsee vom helvetisch-germanischen und mittelländischen Meere durch verschiedenartige Ausbildung der Ablagerungen deutlich erkennbar wurden, so erlangen sie in der Kreidezeit solchen Einfluß, daß wir genöthigt sind beide Regionen völlig gesondert zu betrachten. Vergeblich würde man die weiße Kreide, nach welcher die ganze Formation ihren Namen trägt, im gleichen geologischen Horizont in Südfrankreich oder in den Alpen aufsuchen und ebenso wenig irgend ein anderes Gestein

der nordiſchen Zone. Auch in den Foſſilreſten zeigt ſich zwiſchen den einzelnen Stufen nur geringe Uebereinſtimmung; an einigen wenigen gemeinſamen Arten und faſt noch ſicherer an einer großen Menge ähnlicher Erſatzformen werden die gleichzeitigen Bildungen erkannt. In dem Maße, als ſich der unbeſchränkten Vermiſchung der verſchiedenen Meere Schranken entgegen ſtellen, entſtehen mehr oder weniger wohl geſchiedene thiergeographiſche Provinzen.

Der Hauptſchritt zur Abtrennung des Mittelmeeres wurde im oberen Jura gemacht; in der Kreidezeit gewinnen die Zwiſchenländer durch Austrocknung faſt des ganzen nördlichen oder außeralpinen Theiles des helvetiſch-germaniſchen Jura-Meeres beträchtlich an Umfang und wenn auch die weſtliche Verbindung zwiſchen der damaligen Nordſee und dem Mittelmeer wahrſcheinlich durch eine viel weitere Oeffnung als die heutige Straße von Gibraltar ſtattfand, ſo genügte doch die Abſperrung einiger der früher beſtandenen Hauptcanäle, um die bedeutendſten Differenzen zwiſchen den Abſätzen der beiden Gebiete hervorzurufen. Die muthmaßliche Vertheilung von Waſſer und Land während der mittleren Kreidezeit iſt auf nebenſtehendem Kärtchen (Fig. 80) dargeſtellt.

Aus den mehr und mehr zuſammenſchrumpfenden Grenzen der Kreidemeere ſtellt ſich heraus, daß auch dieſe Formation, in ihrer Geſammtheit genommen, während einer langſamen Erhebung der nördlichen Hemiſphäre entſtanden iſt. Es ſcheint zu damaliger Zeit in Europa Mangel an größeren Landſeen geherrſcht zu haben, wenigſtens ſind Süßwaſſerbildungen äußerſt ſelten. Darum

Fig. 80. Karte von Mittel-Europa während der mittleren Kreidezeit.

geben die paläontologiſchen Urkunden über die Feſtland- und Süßwaſſer-Bewohner der Kreidezeit nur den allerdürftigſten Aufſchluß. Dieſe Lücke in unſerem Wiſſen iſt um ſo beklagenswerther, als wir aus dem Vorkommen von juraſſiſchen Säugethieren mit Sicherheit folgern dürfen, daß auch in der Kreidezeit Formen gelebt haben müſſen, welche die weite Kluft zwiſchen den meſolithiſchen Beutelthieren und den vielgeſtaltigen, weit höher organiſirten Säugethieren der Tertiärzeit ausfüllten. Wo die paläontologiſche Ueberlieferung in einiger Vollſtändigkeit vorliegt, gibt es keine Sprünge in der natürlichen Schöpfungsgeſchichte. Alle Entwickelung fand allmälig und ſtufenweiſe ſtatt. Ein ungeheurer Sprung wäre es aber, wenn auf die kleinen Beutler der Jura-Formation unvermittelt die Dickhäuter der älteren Tertiärzeit folgten. Ehe wir uns zu einer ſo außerordentlichen Annahme entſchließen, werden wir nach einer naturgemäßen Erklärung für das Fehlen der Landſäugethiere ſuchen und dieſe in der äußerſt ſpärlichen Entwicklung von Süßwaſſerſchichten auch ohne Schwierigkeit finden.

Was über die Eintheilung, Geſteinsbeſchaffenheit und Foſſilreſte der Kreideformation hier geſagt werden ſoll, bezieht ſich lediglich auf das nordeuropäiſche Gebiet. Die Ablagerungen der mittelländiſchen Zone ſollen in dem folgenden Abſchnitt über den geologiſchen Bau des Alpengebirges Erwähnung finden.

Auch die Kreideformation zerfällt in drei Hauptabtheilungen und dieſe wieder mindeſtens in 6 (vgl. S. 64), nach manchen Autoren in 9 Stufen.

Die Hauptſtufe der unteren Kreide das Neoco-

mien*), dem man noch die im mittelländiſchen Gebiete hauptſächlich entwickelten Stufen Valanginien**), Urgonien***) und Aptien†) zufügen kann, und mit denen das untere Glied der mittleren Abtheilung; der Gault in der Regel innig verbunden iſt, finden ſich hauptſächlich in der Form von Thon, Sandſtein, Sand, unreinem Kalk und Kalkmergel entwickelt.

In Deutſchland kennt man dieſe Stufen an beſchränkten Punkten in der Hilsmulde von Braunſchweig und Hannover am nördlichen Harzrand und am Teutoburger Wald.

In England lehnen ſich die Gebilde der älteren Kreide allenthalben öſtlich an den breiten juraſſiſchen Streifen an, welcher von Yorkſhire quer übers Land nach der Küſte von Dorſet zieht. Aber auch der ehemalige Süßwaſſerſumpf der Wälderſtufe iſt größtentheils Feſtland geworden und wird nun von einem ſchmalen Streifen älterer Kreideſchichten umſäumt.

Im franzöſiſchen Theil des anglo-galliſchen Beckens ſind die älteren Kreidebildungen nur am Oſtrand aufgeſchloſſen, wo ſie im Ganzen genommen ziemlich genau der Küſtenlinie des früheren Jurameeres folgen. Am ausgezeichnetſten und foſſilreichſten ſind ſie in den Dep. Haute-Marne und Yonne entwickelt.

Eine claſſiſche Gegend für untere Kreide iſt auch

*) Nach Neocomum (Neuenburg).

**) Nach dem Dorf Valangin bei Neuenburg im ſchweizeriſchen Jura benannt.

***) Nach Orgon bei Marſeille.

†) Nach Apt im Departement Vaucluſe.

der südwestliche Theil des schweizerischen Juragebirges zwischen Genf und Biel. Die Absätze sind übrigens nach einen etwas anderen Typus entwickelt und gehören bereits zum mittelländischen Meer, das einen schmalen Golf in nördlicher Richtung nach dem Jura ausschickte.

Paläontologisch bietet die untere Kreide kein hervorragendes Interesse.

Seeschwämme, Korallen, Seeigel, Muscheln und Schnecken bilden vorzugsweise ihre Bevölkerung. Unter den Weichthieren zeichnen sich noch immer Belemniten und Ammoniten durch besondere Häufigkeit aus.

Die letzteren beschränken sich indessen nicht mehr auf einfache, eingerollte Spiralschalen, sondern gefallen sich in bizarren Gestalten, indem sich die Windungen bald von einander loslösen, bald zu hakenartigen oder stabförmigen Röhren entwickeln oder sich in schraubenförmiger Spirale aufrollen.

In die mittlere und obere Kreide gehören die Ablagerungen des großen sächsisch-böhmischen Golfes, der wahrscheinlich einen schmalen Canal über Pilsen und Bodenwöhr nach Regensburg und Passau sandte. Die tiefste Stelle wird wenigstens in Sachsen, Böhmen, Mähren und Schlesien gleichmäßig von einem lichtgrauen oder gelblich grauen Quadersandstein eingenommen.

Darüber folgt der Pläner, ein wohlgeschichteter, aschgrauer Kalkmergel oder unreiner Kalkstein, dessen Verbreitung über den ganzen sächsisch-böhmischen Golf ostwärts nach Schlesien und Galizien, nordostwärts nach Hannover und Westphalen sich erstreckt. Zahlreiche Versteinerungen charakterisiren diese Abtheilung.

Zu oberst folgt wieder ein Quadersandstein, der sich petrographisch nicht vom unteren, bereits erwähnten unterscheiden läßt.

Dieses in gewissen Schichten der Verwitterung leichter zugängliche, in anderen außerordentlich dauerhafte Gestein veranlaßt jene merkwürdigen Felsen und Bergformen, welchen die sächsische Schweiz und gewisse Theile des südlichen Harzes ihren landschaftlichen Reiz verdanken. Aus ihm bestehen die fast senkrecht abfallenden Wände des Liliensteins und Königsteins, die mit Nadeln und Zacken gezierten Felsen der Bastei, das chaotische, großartige Steinmeer von Adersbach in Böhmen. Als Baumaterial wird er vielfach verwendet, steht aber an Haltbarkeit weit hinter dem bunten Sandstein der Trias zurück. Er enthält, wie fast alle Sandsteine wenige und schlecht erhaltene Versteinerungen.

In England und Nordfrankreich nehmen fossilreiche, grünlich gefärbte Glaukonitsande und weiche, aschgraue Kreide die Stelle des unteren Quadersandsteines und Päners ein. Bei Paris liegen die wasserreichen grünlich gefärbten Sande der mittleren Kreide unter einer mehr als 500 Meter mächtigen Decke von Tertiärablagerungen und speisen die berühmten artesischen Brunnen von Grenelle und Passy.

Nur in der oberen Abtheilung kennt man die reine weiße Schreibkreide, welche auch in Norddeutschland und Dänemark weite Landstrecken bedeckt. Dieses merkwürdige Gestein besteht fast vollständig aus Resten oder Schälchen winziger Organismen. Wenn wir das feine Kalkmehl unter starker Vergrößerung betrachten, so

wimmelt es im Gesichtsfeld von ovalen oder rundlichen Scheibchen, die mit den Coccolithen des Tiefseeschlammes (S. 41) im Atlantischen Ocean vollständig übereinstimmen. Daneben sieht man gekammerte Schälchen von Foraminiferen, Ueberreste von Moosthierchen (Bryozoen) und feinen Kalkstaub, welcher keine organische Form mehr erkennen läßt.

Die ganze, aus reinem kohlensaurem Kalk bestehende Masse erinnert in ihrer organischen Zusammensetzung auffallend an den Kalkschlamm auf dem Grunde unserer heutigen Meere. Sicherlich verdankte die Kreide auch ähnlichen Verhältnissen ihre Entstehung. Bewunderungswürdig bleibt es aber immerhin, daß sich durch Anhäuf-

Fig. 81. Mikroskopische Ansicht der weißen Schreibkreide.

ung von Milliarden ſolcher Schälchen und Fragmente, Ablagerungen von 500 Fuß Mächtigkeit bilden konnten, wie wir ſie z. B. am Geſtade der Inſel Rügen anſtehen ſehen. Wer die blendend weißen Felswände von Stubbenkammer, der Küſte von Seeland oder England mit ihrer contraſtirenden grünen Vegetationsdecke geſehen, wird einen unauslöſchlichen Eindruck von dieſem eigenartigen, reizvollen Landſchafts-Bilde bewahren. Dem aufmerkſamen Beobachter fallen an den ſchneeweißen Wänden überdies dunkle Parallelſtreifen, die ſich in Abſätzen von 2—4 Fuß wiederholen, in die Augen. Dieſelben geben ſich bei näherer Beſichtigung als regelmäßige Reihen von Feuerſteinknollen oder als zuſammenhängende dunkle Feuerſteinſchichten zu erkennen und liefern nicht ſelten eine reichliche Ausbeute an verkieſelten Verſteinerungen.

Da wir in der Kreide jetzt ein Analogon zu dem Tiefſeeſchlamme der Gegenwart erkennen, ſo dürfen wir darin auch keine anderen Verſteinerungen, als Ueberreſte von Bewohnern der hohen See erwarten. In der That bietet uns die weiße Kreide reichliche Spuren von Foraminiferen, Echinodermen, Mollusken und Fiſchen, niemals aber von Landpflanzen oder Landthieren.

Während ſich im größten Theil der Nordſee und im anglo-galliſchen Becken die weiße Kreide auf tiefem Meeresgrund abſetzte, entſtanden wenigſtens in Deutſchland am Südrande des damaligen Meeres Strandbildungen von ganz anderer Art. Der ſchon früher erwähnte obere Quaderſandſtein im ſächſiſch-böhmiſchen Golf, in Schleſien, am Harz und bei Aachen iſt in dieſen Gegen-

den Stellvertreter der weißen Kreide. Dieſer, ſowie einige andere der oberſten Abtheilung angehörige Geſteine enthalten Reſte von Landpflanzen, aus denen wir auf eine höchſt bemerkenswerthe Umgeſtaltung der Flora zu ſchließen berechtigt ſind. Statt der früher überwiegenden Nadelhölzer, Cycadeen und Farne findet man nämlich ächte dikotyledoniſche Laubhölzer, immergrüne Eichen und Feigen und vor Allem Proteaceen mit dicken, lederartigen Blättern.

Leider ſind mit den Landpflanzen keine Säugethiere in die Strandbildungen der oberen Kreideformation gelangt, und auch aus den übrigen Wirbelthierclaſſen; mit Ausnahme der Fiſche, liegen nur ſpärliche Trümmer vor. Vereinzelte Knochen, deren Beſtimmung indeß nicht über allen Zweifel erhaben iſt, werden zwar Vögeln zugeſchrieben, allein es iſt höchſt wahrſcheinlich, daß die befiederten Bewohner der Lüfte während der Kreidezeit noch zum guten Theil durch Flugeidechſen erſetzt waren. Von dieſen hat man in der Nähe von Cambridge zahlreiche Skelettheile gefunden. Die räuberiſchen Meerſaurier der Jurazeit: die Ichthyoſauren, Pleſioſauren und wie ſie alle heißen, dauern auch in der Kreide noch fort werden aber etwas ſeltener; neben ihnen erſcheinen überdies Pflanzen freſſende Landſaurier von rieſigen Dimenſionen, und gigantiſche Meer-Eidechſen, unter denen der Maasſaurier (Mosasaurus) vom Petersberg bei Maſtricht beſondere Berühmtheit erlangt hat.

Der Kreidetuff unter den Feſtungswerken des Petersberges mit ſeinen uralten, ſchon von den Römern betriebenen unterirdiſchen Steinbrüchen verdient überhaupt als jüngſtes

Glied der nordeuropäiſchen Kreideformation beſondere Erwähnung. Das gelbe, ſandige, faſt ganz aus kleinen verſteinerten Meerorganismen (Foraminiferen, Moosthierchen, Mollusken und Strahlthieren) beſtehende Geſtein liegt in einer Mächtigkeit von nahezu 100 Fuß über der weißen Schreibkreide. Friſch aus dem Bruch herausgenommen laſſen ſich die dicken, noch von Erdfeuchtigkeit durchdrungenen Bänke beliebig ſägen und ſchneiden, erlangen aber durch Austrocknen genügende Härte, um als geſchätztes Baumaterial verwendet zu werden.

Aehnliche Geſteine von geringerer Mächtigkeit finden ſich auch im Pariſer Becken und auf Seeland.

Mit ihnen ſchließt die Kreideformation ab. Es folgt aus ſchwer erklärlichen Urſachen eine Stockung in der bisherigen Sedimentbildung, verbunden mit localen Einſchaltungen von Süßwaſſerſchichten.

Auf die organiſche Welt übten dieſe Ereigniſſe einen ſo verderblichen Einfluß aus, daß im nördlichen Europa, mit Ausnahme einiger Protiſten, alle bisher exiſtirenden Pflanzen und Thiere verſchwinden, ſo daß wir uns hier einer jener ſcharfgezogenen Grenzmarken gegenüber befinden, wie wir ſie bereits am Schluſſe der Dyasformation kennen gelernt haben.

2. Das Alpengebiet im mittleren Zeitalter.

Schon in den älteſten Zeiten ragte das Gerippe unſeres ſtolzeſten Gebirges in Europa über den Waſſerſpiegel hervor. An himmelanſtrebende Gipfel, an mächtige Gletſcher und wild zerriſſene Gebirgsformen dürfen wir jedoch nicht denken, wenn wir uns ein Bild von den erſten Anfängen der Alpen vor unſerem geiſtigen Auge entwerfen wollen. Soweit uns die gegenwärtige Verbreitung, die Beſchaffenheit, die Lagerungsverhältniſſe und der organiſche Inhalt der Geſteine über den ehemaligen Zuſtand der Erdoberfläche Aufſchluß gewähren, dürfen wir annehmen, daß die aus Granit und Urgebirge zuſammengeſetzte Centralkette der Alpen wahrſcheinlich ſchon im archolithiſchen Zeitalter als ein niedriger Inſelzug exiſtirte. Paläolithiſche Gewäſſer umſäumten ſpäter ſeine Ufer und hinterließen zwei breite Grauwacken- und Schiefer-Zonen, über deren unterirdiſche Ausdehnung nicht einmal Vermuthungen ausgeſprochen werden können, ſo ſehr ſind ſie im ganzen ſüdlichen Europa von jüngeren Ablagerungen bedeckt.

Während im mittleren Zeitalter der Inselzug sich immer höher aus dem Wasser erhob und nach und nach einen zusammenhängenden, am Meerbusen von Genua beginnenden und von da an durch die ganze Alpenkette fortziehenden Streifen Festland bildete (vgl. S. 281), in dessen östlicher Fortsetzung die Karpathen-Inseln lagen, entstanden ringsum kalkige Sedimente, welche wir nicht allein in den nördlichen und südlichen Kalk-Alpen, sondern auch in den Karpathen, in der Balkan-Halbinsel, in den Apenninen, Cevennen und Pyrenäen wiedererkennen. Wir müssen somit im mittleren Zeitalter das gesammte südliche Europa zum Alpengebiete zählen.

Im vorhergehenden Kapitel ist überdies gezeigt worden, daß die Trias-, Jura- und Kreide-Ablagerungen im schweizerischen und deutschen Juragebirge wahrscheinlich die Nordküste des den Fuß der Alpen bespülenden helvetisch-germanischen Meeres bezeichnen, wenn gleich ihre Gliederung und Fossilreste sehr bedeutende Abweichungen von den alpinen erkennen lassen.

Bleiben wir, um unsere Aufgabe nicht übermäßig auszudehnen, beim Alpenzug im engeren Sinne stehen, so zeigt uns dieser das Bild eines im Grundplan höchst einfach und klar angelegten, aber in der Detailconstruction unendlich verwickelten Stückes Erdoberfläche.

Erst den letzten zwei Jahrzehnten war es beschieden, den Schleier dieses gigantischen geologischen Räthsels einigermaßen zu lüften. In früheren Jahren hatten selbst die Koryphäen der nordeuropäischen Geologie vergeblich nach dem rothen Faden gesucht, der den Weg aus diesem Labyrinth zeigen sollte. Man hatte sich schließlich mit

einer oberflächlichen Schichtengliederung begnügt, in welcher faſt die ganze meſolithiſche Kalkzone unter dem gemeinſamen Namen „Alpenkalk“ zuſammengeworfen wurde, der ſtets mit einer Art unbehaglichen Grauens genannt wurde.

Jetzt iſt das Wirrſal der alpinen Schichten ſo ziemlich gelöſt; ſie ſind eingefügt in den Rahmen des geologiſchen Syſtems und mit ihren gleichalterigen Ablagerungen in Nord-Europa größtentheils genau paralleliſirt. Unſere Anſchauungen über den inneren Bau der Erdkruſte, über Metamorphismus, über den Werth und die Abgrenzung der Formationen, über die Wirkungen der Gletſcher und viele andere Fragen haben ſich durch die Unterſuchung der Alpen ſo weſentlich erweitert oder verändert, daß wir dieſelbe geradezu als das wichtigſte Ereigniß in der neueren Geſchichte der Geologie bezeichnen dürfen.

Wer von den tauſend Wanderern, welche alljährlich die Alpen überſchreiten, mit Aufmerkſamkeit die wechſelnden Bergformen und Geſteine namentlich im öſtlichen, verhältnißmäßig einfacher gebauten Zuge betrachtet, erhält gewiß einen mehr oder weniger beſtimmten Eindruck von deſſen ſymmetriſcher Conſtruction. Zuerſt gelangt er, von Norden ausgehend, in die ſanften, grünbewaldeten, waſſerreichen Hügel der bayeriſchen und öſterreichiſchen Vorberge. Sie beſtehen vorwiegend aus Sandſtein, enthalten hin und wieder Kohlenflötze und gehören der Tertiärformation an. Dann folgt im ſchroffen Wechſel die Kalkzone. Mauerartig ragen hier die lichtgrauen Kalkwände in die Lüfte, ihre Gipfel ſind wild zerriſſen,

mit unzugänglichen Spitzen und Graten gekrönt, auf ihren sonnigen Höhen und in ihren tiefen Thälern sind alle Reize der Natur vereinigt: kahle, weithin leuchtende Felsen wechseln mit blumenreichen Matten oder dunklem Wald, Bäche rauschen in raschem Lauf oder gewaltigen Stürzen durch Gräben und Schluchten den Thälern zu, in welchen krystallklare Seen das Auge erfreuen. Die Gegend von Berchtesgaden und das österreich'sche Salzkammergut zeigen die landschaftlichen Reize der nördlichen Kalkzone in vollster Mannigfaltigkeit vereint.

Weiterhin folgt die Grauwacken- und Thonschiefer-Zone, ein zusammenhängendes Band mit weichen, abgerundeten Gebirgsformen, aus Gebilden des paläolithischen Zeitalters bestehend.

Sie lehnt sich an die breite, aus Urgebirge zusammengesetzte Centralkette an. In ihr liegen die bedeutendsten Höhen, die gewaltigsten Gletscher und Firnfelder; ihr gehören der Mont Cenis, der Montblanc, der Monte Rosa, die höchsten Gipfel der Berner Alpen, der Gotthard, Bernina, die Ortlesspitze, die Oetzthalgruppe und der Groß-Glockner an. Die landschaftliche Physiognomie ist überaus wechselnd, je nachdem krystallinische Schiefer, Gneiß oder massige krystallinische Gesteine (Granit, Syenit u. s. w.) vorherrschen.

Hat man die Wasserscheide überschritten und zeigt sich der symmetrische Bau des Gebirges nicht durch plutonische Eruptivgesteine gestört, wie an der Brennerstraße, so wiederholen sich am Südabhange alle die genannten Zonen in der nämlichen Reihenfolge.

Man durchwandert zuerst den südlichen Grauwacken-

und Thonſchiefer-Gürtel, um alsdann in die Kalk- und Dolomit-Region zu gelangen, die ſich durch größere Wildheit, Sterilität und Waſſerarmuth von ihrer lieblicheren Schweſterbildung am Nordrand unterſcheidet. Sie zieht unter dem Namen Karſt nach Görz und Iſtrien, verbreitet ſich durch Dalmatien bis an die Südſpitze von Griechenland hinab und ſetzt die höchſten Theile der Apenninen zuſammen.

In den fruchtbaren Hügeln, welche den Nordrand der lombardiſch-venetianiſchen Ebene umſäumen, erkennt man mühelos das Gegenſtück zur Sandſteinzone der Schweiz, Bayerns und Oeſterreichs.

So ſtellen ſich die Alpen als ein langgezogener Gebirgsrücken dar, von deſſen centraler Axe dachförmig und ſymmetriſch die jüngeren Sedimentgeſteine nach beiden Seiten abfallen. Die letzteren ſind freilich häufig ſo chaotiſch verworren, die Schichten ſo wild durcheinander geworfen, aufgerichtet, gefaltet, geknickt und überſtürzt, daß ſich ihre urſprüngliche Anordnung nur mit größter Mühe noch ermitteln läßt. Alle dieſe Störungen ſcheinen vollkommen unabhängig von vulkaniſchen Erſcheinungen zu ſein; denn ſie finden ſich gerade da am häufigſten, wo Eruptivgeſteine gänzlich fehlen. Es bleibt ſomit nur die Vermuthung übrig, daß die langſam aufſteigende Bewegung der Centralaxe ſelbſt einen furchtbaren Druck auf die Nebenzonen ausübte und in ihnen jene großartigen Zerrüttungen verurſachte, welche wir heute mit Erſtaunen betrachten.

Daß übrigens die Alpen nicht mit einem Ruck, in Folge einer einzigen Erdkataſtrophe hervorbrachen, ſondern

daß sie hundertmal ansetzten um ihre jetzige Höhe anzustreben, daß sie ihr Ziel erst nach langem, vielfach unterbrochenem Rütteln an der Erdveste erreichten, das geht aus den Lagerungsverhältnissen der Sedimentgesteine mit Sicherheit hervor.

Werfen wir nun einen Blick auf die aus mesolithischen Ablagerungen zusammengesetzten beiderseitigen Kalkzonen, so zeigt sich in ihnen ein tiefgreifender Contrast gegenüber dem nördlichen Europa.

Unter den Triasbildungen wird der bunte Sandstein durch rothe oder grüne, glimmerreiche Schiefer ersetzt, welche hier und dort den obersten Sandsteinlagen des außeralpinen Gebietes gleichen. Sie enthalten jedoch höchst selten Landpflanzen und Landreptilien, vielmehr marine Muscheln und Schnecken. Die reichen Steinsalzlager bei Berchtesgaden und im österreich'schen Salzkammergut gehören theilweise zum bunten Sandstein, theilweise auch zum Keuper.

Statt des Muschelkalks thürmen sich in den Alpen graugefärbte dolomitische Massen (Guttensteiner-Schichten) auf einander, darüber folgen schwarze oder röthliche Kalksteine, zuweilen von mergeligen oder thonigen Schichten unterbrochen. Nach einer genauen Uebereinstimmung der einzelnen Glieder mit dem nordeuropäischen Muschelkalk sucht man vergeblich; ja sogar unter den zahlreichen marinen Versteinerungen erleichtern nur wenige gemeinsame Arten die Orientirung.

Im Keuper hört jede speciellere Parallele auf. Statt litoraler Sandsteine und brackischer Mergel tritt in den Alpen ein vielfach gegliederter Schichtencomplex

mit überwiegend marmorartigen Gesteinen auf. Da ist zunächst der blutrothe, dichte Marmorkalk von Hallstadt, Aussee und Berchtesgaden zu nennen, worin namentlich an den erstgenannten Orten Millionen der schönsten Ammonshörner neben Orthoceras-Röhren (vgl. S. 206) und anderen Meeres-Conchylien liegen. Im nördlichen Europa gibt es in der Trias weder ächte Ammoniten, noch Orthoceras-Arten; die einen erscheinen dort erst im Lias, die anderen sind bereits in der Kohlenformation erloschen. Unsere früheren Erfahrungen über die Lebensdauer dieser zwei wichtigen Cephalopoden-Gattungen haben sich somit seit Erforschung der Alpen wesentlich verändert.

In den bayerischen und nordtyroler Alpen liefert der sogenannte Wettersteinkalk den Beweis, daß im alpinen Triasmeer auch Korallenriffe von beträchtlicher Ausdehnung existirten.

Auch in den Süd-Alpen finden sich bei St. Cassian in Tyrol, Raibl in Kärnthen, Esino am Comersee und anderen Orten versteinerungsreiche Keuperbildungen von sehr bedeutender Mächtigkeit. Mit Ausnahme vereinzelter und meist localisirter Ablagerungen besteht die alpine Trias aus reinen Meeresgebilden und zwar größtentheils aus Gesteinen, deren Beschaffenheit auf eine Entstehung in ziemlich tiefem Wasser hinweist. Da nun die Trias im ganzen südlichen Europa und in den entlegensten Theilen der Erdoberfläche, wie im Himalajah, in Neuseeland und Californien in der alpinen Entwickelung erscheint, so muß man diese mit Fug und Recht als die normale

bezeichnen, welcher die mittel- und nord-europäiſche als eine locale Strandbildung gegenüberſteht. Ueber die einſtige Verbindung der letzteren mit dem alpinen Triasmeer fehlt wegen der Bedeckung des ganzen Zwiſchengebietes durch jüngere Sedimente jeder Aufſchluß. Es läßt ſich daher auch nicht ſagen, ob die bedeutenden Differenzen lediglich in der größeren oder geringeren Entfernung vom Feſtland, in der Tiefe und Beſchaffenheit des Meeresbodens ihre Erklärung finden oder ob nicht, wie Gümbel vermuthet, ein jetzt in die Tiefe verſunkener Landrücken das helvetiſch-germaniſche Becken in zwei geſonderte geographiſche Provinzen ſchied.

Ein Bonebed zwiſchen Trias und Jura gab es in den Alpen nicht. Statt deſſen findet man über dem Keuper graue Kalkſteine und weiße Dolomite von mehr als tauſend Fuß Mächtigkeit. Beide ſind marinen Urſprungs, nur in einzelnen Schichten verſteinerungsführend, häufig aller organiſchen Ueberreſte baar. Einige Muſcheln finden ſich in großer Zahl ſowohl im nordeuropäiſchen Bonebedſandſtein, als in den marinen Kalkſteinen der Alpen und beweiſen, daß die letzteren trotz ihrer enormen Mächtigkeit das zeitliche Aequivalent der oftmals nur handhohen Knochenſchicht darſtellen.

Dieſe intereſſante, alpine Zwiſchenbildung — die Rhätiſche Stufe — wurde bald der oberen Trias, bald dem unteren Lias zugetheilt, weil ihre Verſteinerungen ſowohl mit denen des Keupers, als mit denen des Lias vielfache Verwandtſchaft beſitzen.

Jedenfalls ſteht feſt, daß die Lücke zwiſchen den beiden Formationen im alpinen Gebiete, wenn auch nicht

vollkommen ausgefüllt, doch weit weniger klaffend ist, als im mittleren und nördlichen Europa, wo durch Einschaltung von brackischen und Süßwasser-Schichten der Zusammenhang der marinen Absätze unterbrochen wurde.

Während der Juraformation haben sich die Differenzen zwischen den beiden europäischen Gebieten zwar gemindert, sind aber immerhin noch auffallend genug, um die Wiedererkennung gleichzeitiger Schichten zu erschweren. Man kennt hauptsächlich meerische Ablagerungen, deren Versteinerungen noch am meisten Aehnlichkeit mit denen der schwäbischen und schweizerischen Jurazone besitzen, obwohl auch hier viele eigenthümliche Localformen bemerkt werden. Nach der Gesteinsbeschaffenheit, weniger nach der Mächtigkeit, weichen die alpinen Schichten vollständig von den gleichzeitigen außeralpinen ab. So zeigt sich z. B. der Lias in den Alpen in Gestalt eines röthlichen Crinoideen-Marmors oder als fester, dünnschichtiger dunkelgrauer Mergelkalk oder als lichter, mit Feuerstein durchzogener Kalkstein.

Eine der Wälderstufe entsprechende Süßwasserbildung zwischen Jura- und Kreide-Formation kennt man in den Alpen nicht. Hier folgten ununterbrochen Meeresschichten auf Meeresschichten, die großen Umgestaltungen in der Vertheilung von Festland und Wasser, die Veränderungen in den äußeren Lebensbedingungen gingen fast spurlos an den Alpen vorüber. Kein schroffer Wechsel in der Gesteinsbeschaffenheit, keine bedeutenden Dislocationen deuten hier einen größeren Abschnitt an. Im Gegentheil, die tithonische Stufe, wie man die marine Zwischenbildung genannt hat, zeigt sich sowohl

petrographisch, wie paläontologisch auf's engste mit den jüngsten Jura- und den ältesten Kreide-Bildungen verknüpft. Sie enthält zwar eine im Ganzen ziemlich eigenartige Fauna, aber in ihrer unteren Lage finden sich noch zahlreiche jurassische Formen, mit denen sich weiter oben einige Kreide-Arten vermengen. Noch hat der Streit, ob die tithonische Stufe zum Jura oder zur Kreide zu rechnen sei, keinen Abschluß gefunden; aber darin stimmen alle Meinungen überein, daß eine Formationsgrenze niemals an dieser Stelle gezogen worden wäre, wenn die geologischen Forschungen statt in England, Norddeutschland und Nordfrankreich, im alpinen Gebiete begonnen hätten.

In der Kreidezeit macht sich die Absperrung des mittelländischen und alpinen Meeres am bestimmtesten geltend. Die unteren Stufen sind mindestens dreimal so mächtig entwickelt, als im anglo-gallischen Becken. Eine Fülle von merkwürdigen Versteinerungen, namentlich von Ammonshörnern mit ihren aufgelösten Nebenformen und eigenthümlich gestalteten Belemniten charakterisiren die mergeligen oder thonigen Kalkgesteine, während anderwärts im gleichen, geologischen Horizont lichtgefärbte Kalksteine mit zahllosen Foraminiferen ihre Entstehung auf tiefem Meeresgrund verrathen. In den sterilen, wilden Kalkbergen des Languedoc, im dalmatinischen Karst, in den Schweizeralpen, im Bregenzerwald und im

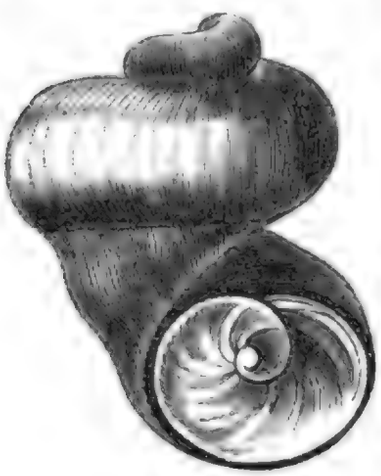


Fig. 82.
Caprotina ammonia aus dem Schrattenkalk von Orgon bei Marseille.

Allgäu ersetzt der mächtig entwickelte „Schrattenkalk" die weichen, mergeligen obersten Neocomienschichten des Pariser Beckens. In seinem Gebiet liegen vorzugsweise jene nackten, vom Wanderer gefürchteten Karrenfelder, die wie Gletscher das Grün der Alpenweiden unterbrechen. Er ist stellenweise ganz erfüllt von Schalen einer eigenthümlichen zweischaligen Muschel (Caprotina), deren große Klappe durch spiral gedrehte Wirbel ausgezeichnet ist. (Fig. 82) Nach dieser Leitmuschel nennt man die Ablagerung auch Caprotinenkalk.

Wo in der mittleren und oberen Kreidestufe das nördliche Europa durch Grünsand, Pläner, Quadersandstein und weiße Schreibkreide gekennzeichnet ist, finden sich im mittelländischen Gebiete vorzugsweise lichte, zuweilen aber auch ganz dunkel gefärbte feste Kalksteine. Unter den zahlreichen Fossilresten, welche in diesen mächtigen, vielfach gegliederten Ablagerungen vorkommen, zeichnet sich vor allem eine der Kreideformation ausschießlich zukommende Familie ausgestorbener Muscheln aus. Die verschiedenen Gattungen und Arten dieser Rudisten lebten gesellig und bildeten mit ihren schweren Kalkschalen förmliche Riffe, die in vieler Beziehung an Korallenbauten erinnern, früher auch damit verwechselt wurden. Einige derselben nähern sich durch spiral gedrehte Wirbel den Caprotinen; bei anderen ist die umgekehrt kegelförmige, gekrümmte oder gerade Schale mit der dünnen Spitze am Boden festgewachsen und oben durch einen flachen Deckel geschlossen. Die beiden ungleich gestalteten Klappen werden durch einen complicirten Schloßapparat mit einander verbunden.

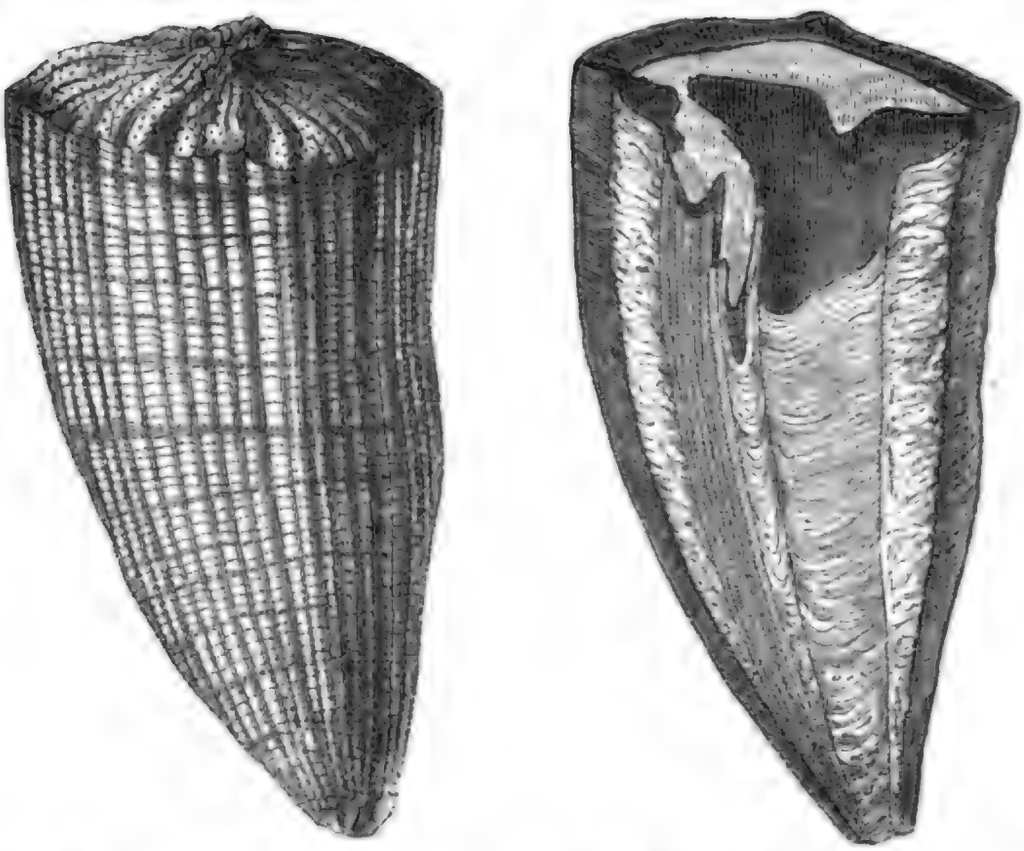


Fig. 83. Hippurites cornu-vaccinum aus dem Gosauthal in Ober-Oesterreich a. Von außen. b. Durchschnitt desselben Exemplars, um den Schloßapparat zu zeigen.

Den Badegästen von Reichenhall sind die versteinerten „Kuhhörner" vom Untersberg (Hippurites cornu-vaccinum Fig. 83) mit ihren zuweilen 1½ Fuß langen gebogenen Unterschalen wohl bekannt. Aehnliche Arten derselben Gattung kommen in großer Masse im Gosauthal, in den Südalpen bei Belluno, in der Provence, Dordogne, Charente und am Nordabhang der Pyrenäen vor.

Ganz vereinzelt findet man in der alpinen Kreide zwischen den überwiegenden Meereskalken auch eingeschaltete Süßwasserschichten. Ja sogar Steinkohlen werden bei Wiener Neustadt und in der Nähe von Mar-

seille aus mittleren und oberen Kreidebildungen gewonnen. An Conchylien und Pflanzen liefern dieselben nicht unerhebliche Ausbeute, dagegen konnten unter den Wirbelthierresten bis jetzt nur Fische und Reptilien, aber keine Säugethiere entdeckt werden.

In der Regel schließt das mesolithische Zeitalter in den Alpen mit Meeres-Gebilden ab und unmittelbar darüber folgen nicht selten die ältesten Schichten der Tertiärzeit gleichfalls in mariner Entwickelung. Trotzdem ist die Grenze zwischen Kreide- und Tertiär-Formation auch hier ziemlich scharf gezogen. Fast alle Kreidearten, mit Ausnahme einer Anzahl Foraminiferen erlöschen und wenn auch die marine Tertiärfauna, namentlich in den unteren Thierclassen keine sehr auffallenden Contraste gegenüber den Kreideformen erkennen läßt, so besteht hier doch immerhin eine so beträchtliche Lücke, daß der Abschluß eines großen Zeitalters gerechtfertigt wird.

Als Hauptergebniß der geologischen Untersuchung der Alpen muß in erster Linie die Umgestaltung der bisherigen Anschauungen über Bedeutung und Abgrenzung der Formationen, bezeichnet werden. Wenn sich schon auf einem so beschränkten Raum, wie Europa, zwei Regionen mit total verschiedener Anordnung der geschichteten Gesteine unterscheiden lassen; wenn sich Hebungen und Senkungen des Bodens, Austrocknung oder Aussüßung von Meeren, Ueberfluthung von ansehnlichen Festlandstheilen, Entstehung von Süßwassersümpfen oder Landmassen ganz unabhängig in einem der beiden nahegelegenen Gebiete vollziehen konnten, ohne daß das andere von

dieſen Ereigniſſen im mindeſten berührt wurde, dann müſſen wir auf die Annahme von univerſellen Formationsgrenzen verzichten. Die Entwickelung der organiſchen Schöpfung iſt zwar nach allgemeinen, für die ganze Erde gültigen Geſetzen erfolgt, allein ſie ſpielt ſich nicht nach einer einzigen Schablone, ſondern in vielen, von localen Einflüſſen abhängigen Specialgeſchichten ab.

3. Pflanzen und Thiere im mesolithischen Zeitalter.

a. Die Flora.

„Eine niedrige Küste erhebt sich aus dem Ocean. Im Hintergrunde tauchen ringförmige Korallen-Inseln aus dem Wasserspiegel hervor. Geflügelte Eidechsen durcheilen die Lüfte, langhalsige Seedrachen schwimmen im Meer, an dessen Ufer die Gebeine eines ausgeworfenen Ichthyosaurus bleichen. Festland und Inseln sind mit üppiger Vegetation bedeckt. Da steht eine Gruppe stattlicher Bäume, von unten bis oben mit breitem gefiedertem Laube besetzt, das seinen Ursprung aus kurzen knolligen Aesten zu nehmen scheint. Es sind Pterophyllen, Gewächse von halb Palmen- halb Farne- artiger Tracht. Daneben erregt ein kleiner Wald von Pandanen mit gewaltigen, hängenden Blättern und aufwärts strebenden, durch gabelige Luftwurzeln gestützten Stämmen die Aufmerksamkeit. Auf dem Boden oder in Felsspalten sprossen allenthalben Farnkräuter mit großen, vielgestaltigen Wedeln hervor."

Das ist in kurzen Zügen das Bild der Jurazeit und zugleich der Vegetation in der ersten Hälfte des mesolithischen Zeitalter, wie es der geistvolle Unger in seinen bekannten urweltlichen Landschaften entrollt hat!

Was man diesen phantastischen Darstellungen vom Standpunkt der wissenschaftlichen Genauigkeit auch vorwerfen mag: sie gewähren wenigstens den Vortheil, die Resultate mühsamer Detailforschung mit einem Blick übersehen zu können.

Schon früher wurde auf den tiefgreifenden Unterschied in der Pflanzenwelt des mittleren Zeitalters gegenüber jener der älteren Formationen hingewiesen. Die Steinkohlenzeit bietet das seltsame Bild eines aus blüthenlosen Gewächsen zusammengesetzten Urwaldes dar, bei welchem wir unschlüssig sind, ob wir mehr die Einförmigkeit und niedrige Organisation der Formen oder die Ueppigkeit und riesige Größe der Individuen bewundern sollen; die mesolithische Periode hingegen zeigt uns in ihren älteren Formationen eine Flora von ungleich höherer Entwickelung, aber noch immer von sehr einförmigem Charakter. Aus der Dyas ist nur eine kleine Anzahl von Gattungen und zwar vorzüglich Farne in den bunten Sandstein übergegangen. Dieselben erhalten sich geraume Zeit, werden aber nach und nach von neuen Gestalten überfluthet.

Im bunten Sandstein spielen Nadelhölzer und Farnkräuter die wichtigste Rolle. Da gibt es vor Allem zapfentragende Voltzien, die den Cedern der Jetztzeit gleichen, ferner dickstämmige, hochgewachsene, den neuholländischen Araucarien ähnliche Widdringtoni-

ten, ausgezeichnet durch äußerſt zarte Nadeln und Zweige. Auch ſäulenförmige Calamiten und ächte Schafthalme, von den jetzt lebenden Formen nur durch ihre gewaltige Größe unterſchieden, fehlen nicht. Ein wichtiges und weit verbreitetes Element iſt ferner in den immergrünen Sagopalmen (Cycadeen) hinzugekommen.

Fig. 84.

Abbildung einer lebenden Sagopalme (Cycas circinalis) aus Südafrika.

Dieſe, gegenwärtig hauptſächlich in der ſüdlichen Hemiſphäre vorkommenden Gewächſe nehmen ſowohl nach ihren botaniſchen Merkmalen als auch nach ihrer Tracht eine Mittelſtellung zwiſchen den Farnen, Palmen und Nadelhölzern ein. Am oberen Ende der geraden, unveräſtelten Stämme (Fig. 84) ſtehen zahlreiche lange, einfach gefiederte, in

der Jugend eingerollte Wedel, deren lederartige Blätter besonders zur Fossilisation geeignet sind. Aus dem getrockneten Mark bereitet man die Sagosuppen.

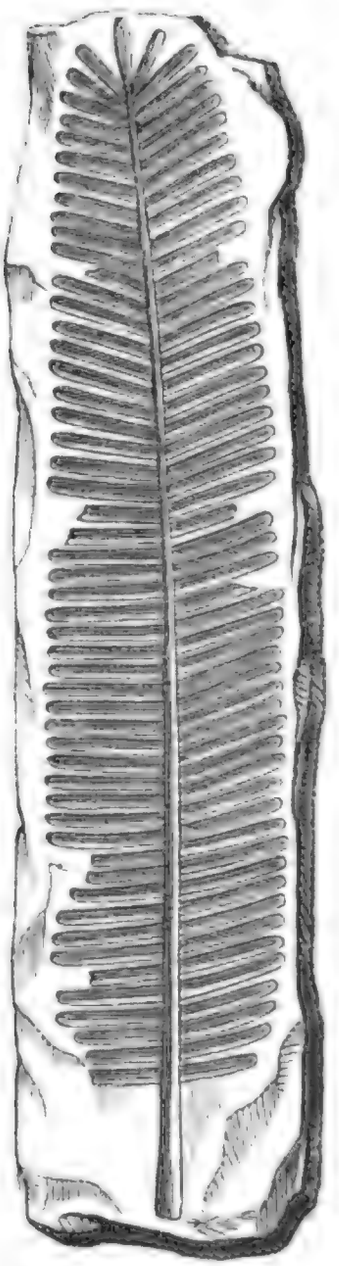


Fig. 85. Pterophyllum Jägeri aus dem Lettenkohlensandstein von Stuttgart.

Im Keuper und noch mehr in der Juraformation wird die landschaftliche Physiognomie in erster Linie durch die reiche Entfaltung der Cycadeen bedingt. Man kann sagen, daß vom Keuper bis zur unteren Kreide der Schwerpunkt der Vegetation in den nacktsamigen Pflanzen liegt und daß die mäßigen Veränderungen innerhalb dieser langen Zeit durch das Erlöschen von alten und das Auftauchen von neuen Cycadeen- und Nadelholz-Arten veranlaßt werden.

Der (Fig. 85) abgebildete Wedel aus dem Lettenkohlensandstein von Stuttgart gehört zur Gattung Pterophyllum, deren Stämme eine ansehnliche Dicke und Höhe erreichten.

Andere verwandte Formen aus jüngeren Schichten (Zamites, Podozamites, Mantellia) heften ihre stattlichen

Fiederwedel an kurze, faſt kugelige Stämme, die auf ihrer ganzen Oberfläche mit tiefen, von abgefallenen Zweigen herrührenden Narben beſetzt ſind.

Von Monokotyledonen erſcheinen am Ende der Jurazeit zum erſten Mal einige Pandanen, Palmen und Liliengewächſe, welche den ſüdlich-tropiſchen Charakter der damaligen Vegetation noch weſentlich erhöhen.

Aus der mittleren Kreideformation kennt man nur ſpärliche Ueberreſte von Landpflanzen, ſo daß die Flora der jüngeren Kreidezeit, wie ſogleich gezeigt werden ſoll, in faſt unvermitteltem Contraſt der eben geſchilderten gegenüberſteht.

Hätte man bei der Aufſtellung der geologiſchen Formationen die foſſilen Pflanzen in erſter Linie berückſichtigt, ſo wäre ohne Zweifel zwiſchen die ältere und jüngere Kreide die Grenze eines Weltalters gefallen; denn niemals gab es eine vollſtändigere Aenderung im Vegetationskleid unſerer Erde, als gerade hier.

Betrachten wir die Pflanzenreſte, welche uns der Quaderſandſtein von Aachen und vom Harz, die obere Mergelkreide von Weſtfalen oder der Pläner von Sachſen, Böhmen und Schleſien liefern, ſo fehlen zwar darunter ſtattliche Farne, Nadelhölzer und Sagobäume keineswegs, allein ſie ſpielen nicht mehr die bisherige, Alles beherrſchende Rolle.

Der landſchaftliche Charakter iſt ein anderer geworden. Er wird jetzt bedingt durch immergrüne dikotyledoniſche Laubhölzer. Merkwürdiger Weiſe tritt dieſe Abtheilung des Pflanzenreichs, welcher heutzutage drei Viertheile der Flora angehören, nicht allmälig mit

vereinzelten Formen in die Schöpfung, sondern sie erscheint sofort in gewaltiger Menge, alle anderen Gewächse in Hintergrund drängend. Allein in der Gegend von Aachen hat man schon etwa 200 verschiedene Arten nachgewiesen.

Dieses plötzliche Auftauchen einer großen Anzahl vollständig neuer Formen, die sich in keiner Weise mit den früher gekannten in genetische Verbindung bringen lassen, gehört gewiß zu den überraschendsten und schwierigsten Problemen der Schöpfungsgeschichte. Schon einmal, bei der Betrachtung der Primordialfauna haben wir auf eine ähnliche Erscheinung hingewiesen. Im vorliegenden Falle könnte man übrigens die Vermuthung hegen, daß in dem langen Zeitraum, welcher durch mächtige, pflanzenleere, marine Schichten zwischen der Neocom- und Cenoman-Stufe bezeichnet wird, die vermißten Zwischenformen existirten, aber keine Spuren ihrer Anwesenheit hinterließen.

Die Laubbäume der oberen Kreide gehören hauptsächlich zu immergrünen Eichen, Feigen und Proteaceen, von denen die letzteren jetzt am Cap der guten Hoffnung und in Neu-Holland am besten gedeihen. Unsere heutigen Banksien und Grevilleen mit ihren lederartigen, gezackten Blättern und zierlichen Blüthenbüscheln dürften wohl noch am meisten die Tracht ihrer Ahnen aus der Kreidezeit bewahrt haben.

Sämmtliche genannte Pflanzen, denen sich noch mehrere Fächerpalmen und Pandanen beimischen, liefern auch für die jüngere Kreidezeit den Beweis eines warmen Klimas.

Neben der Landvegetation verdient die marine Flora wenigstens beiläufige Erwähnung. Schon in der Trias finden sich in einzelnen Schichten Haufen von platten, stabförmigen Stückelalgen (Bactryllien); im Lias haben Knorpeltang und Seegras förmliche marine Wälder gebildet, wenigstens finden wir einzelne Bänke der an Fischen und Sauriern reichen Oelschiefer vollständig mit ihren Ueberresten erfüllt. Auch im Jura und in der Kreide zeigen sich Seepflanzen hin und wieder sehr verbreitet und zwar fallen darunter gewisse Steinalgen (Zoophycus) durch beträchtliche Größe besonders in die Augen.

Zur Steinkohlen-Bildung ist es im mesolithischen Zeitalter nur selten und niemals in sehr großartigem Maßstabe gekommen. Schon früher (S. 274) wurden die wenig brauchbaren, schwäbischen Lettenkohlen der Trias erwähnt. Zur selben Zeit entstanden in den nördlichen Ausläufern der Alpen zwischen Gmunden und Wien Steinkohlenflötze von geringer Verbreitung, aber guter Qualität. Aus dem unteren Lias stammen die Kohlen bei Gresten, Großau u. a. Orten in Oberösterreich, von Steierdorf und Fünfkirchen im Banat, welche an Güte mit den ächten Steinkohlen aus der paläolithischen Periode wetteifern.

Aus der Jurazeit sind nur einige schwache, unbauwürdige Flötze bei Brora in Großbritannien und aus Bornholm zu erwähnen; dagegen liefert die norddeutsche Wälder-Stufe zwischen Hannover und Minden eine feste, zur Verkoakung geeignete Steinkohle in sehr bedeutenden Quantitäten.

Der nord-europäiſchen Kreide fehlt jede Steinkohlenbildung von nennenswerther Bedeutung und auch in den Alpen ſind nur die Pechkohlenflötze der ſogenannten Goſauſchichten bei Wiener-Neuſtadt, ſowie die etwas jüngeren in der Umgebung von Marſeille namhaft zu machen.

Am öſtlichen Abhang des nordamerikaniſchen Felſengebirges ſchließt das meſolithiſche Zeitalter mit einer weitverbreiteten, an Braunkohlen reichen Süßwaſſerbildung ab. Dort tritt die obere Kreideformation als Kohlenſpenderin auf und gewährt den holzarmen Staaten Nebraska, Dakotah, Nevada u. ſ. w. eine Garantie für ihr künftiges Aufblühen.

Nach den Berichten, welche neuerdings aus China zu uns gelangen, ſcheint auch dort ein Theil der vorhandenen Steinkohlen meſolithiſchen Ablagerungen anzugehören.

b. Die Meeresthiere.

Da ſich das Thierleben im mittleren Zeitalter noch immer auf den Ocean concentrirt, ſo gebührt den Meeresbewohnern vor ihren Zeitgenoſſen auf dem Feſtland der Vorzug.

Wir beginnen mit dem Kleinſten und Unvollkommenſten. Schon wiederholt wurde auf die kalkbildende Thätigkeit der Coccolithen und Foraminiferen aufmerkſam gemacht (S. 40 u. 301). In einer Periode, wo reine Meereskalke das vorherrſchende Geſtein bilden, ließ ſich die Anweſenheit derartiger Ueberreſte mit großer Wahrſcheinlichkeit voraus ſagen. Foraminiferen wurden in der That auch während des letzten Jahrzehntes mit Hülfe des Mikroſkops unter geeigneten Vorſichtsmaßregeln ſogar in ſolchen Geſteinen nachgewieſen, in denen ſcheinbar jede organiſche Form durch metamorphiſchen Einfluß zerſtört iſt. Schon Ehrenberg hatte die Zuſammenſetzung der weißen Schreibkreide aus Milliarden von winzigen Schälchen entdeckt: daß aber auch die harten Marmorkalke der Alpen aus ſolchen Elementen

beſtehen: dieſe Kenntniß verdankt man erſt den ſorgſamen Unterſuchungen der Neuzeit.

Es bedarf übrigens kaum der Erwähnung, daß dieſe Geſchöpfe den Kalk nicht zu erzeugen im Stande ſind, ſondern denſelben chemiſch gelöſt im Meerwaſſer vorfinden und ihn nur in feſter, organiſirter Form conſolidiren. Nur in dieſem Sinne kann man gewiſſe Geſteine als Erzeugniſſe mikroſkopiſcher Organismen bezeichnen.

Auch die Foraminiferen haben ihre Wandlungen durchgemacht. Jede Periode beſitzt ihre eigenthümlichen Gattungen und Arten. Wenn der Tiefſeeſchlamm des atlantiſchen Oceans heutzutage Millionen von Globigerinen-Schälchen enthält, ſo ſuchen wir in der Trias vergeblich nach ſolchen Formen; dafür gibt es aber dort einen alpinen Kalkſtein, der ſich faſt ganz aus ½ bis 1 Zoll langen Cylindern der Gattung Dactylopora aufbaut. Im Jura herrſchen winzige, ſtabförmige, gekrümmte oder ſpiral eingerollte Röhren mit glaſig poröſer Schale vor (Nodosaria, Dentalina, Cristellaria), während die weiße Schreibkreide, die Schratten- und Seewerkalke der Alpen hauptſächlich ſpiral gerollte (Rotalia, Nonionina), zweizeilig gekammerte (Textilaria) und kugelige Schälchen (Globigerina) liefern. So zeigt ſich ſelbſt unter dieſen winzigen Baumeiſtern unſerer Gebirge ewiger Wechſel.

Seeſchwämme.

Für eine zweite Claſſe des Protiſtenreichs, die Seeſchwämme oder Spongien ſcheinen Jura und Kreide

beſonders günſtige Exiſtenzbedingungen geboten zu haben. Durch den gewöhnlichen Badeſchwamm ſind dieſe, früher dem Pflanzenreiche zugetheilten Geſchöpfe Jedermann hinreichend bekannt. Der löcherige, aus feinen, filzig verwachſenen Hornfaſern zuſammengeſetzte Körper, mit dem wir uns täglich waſchen, iſt nur ein ſkeletartiges Gebilde, das ſich noch am beſten mit dem inneren Kalkgerüſte der Korallen vergleichen läßt. Dasſelbe wird im lebenden Zuſtand von einer Gallertmaſſe (Protoplasma) durchdrungen und überzogen, die ohne beſondere Organe alle Verrichtungen der Ernährung, Athmung und Fortpflanzung erfüllt. Gewöhnlich prangen die Spongien im brennendſten Roth, Gelb oder Blau und bedecken, da ſie faſt immer geſellig leben, mit ihren höchſt mannigfaltigen Geſtalten weite Flächen an ſteinigen Seeküſten.

Merkwürdig iſt die Verwendung der zahlreichen Löcher und Kanäle in dem faſerigen Gewebe. Manche derſelben ſind mit Wimperzellen bekleidet und führen dem Schwamm durch unaufhörliche Schwingungen einen continuirlichen Strom Waſſers zu, der in heftigen Güſſen aus anderen Löchern wieder ausgeſtoßen wird.

Die heutigen Hornſchwämme würden ſich wegen der vergänglichen Beſchaffenheit ihres Gewebes nicht ſonderlich zur Verſteinerung eignen. Ihre Vorfahren aus der meſolithiſchen Periode beſaßen aber ein viel ſolideres, aus kalkigen Faſern beſtehendes Skelet, das ſelbſt nach dem Abſterben des Thieres dem Anprall der Wellen Widerſtand zu leiſten vermochte.

Wer je über die Spongitenkalke des weißen Jura gewandert, hat ſich gewiß an den vielgeſtaltigen Formen

der zahllos herumliegenden Kalkſchwämme erfreut. In größter Menge ſieht man Becher- oder Cylinderförmige Scyphien. Bei dieſen bildet das von vielen rundlichen Löchern durchbohrte und von äußerſt feinen Kanälchen durchzogene Kalkſkelet eine dicke Wand um einen weiten centralen Hohlraum. Die urſpünglichen Kalkfaſern wandeln ſich manchmal während des Foſſiliſationsprozeſſes in Kieſelerde um: dann läßt ſich durch verdünnte Salzſäure die in alle Oeffnungen eingedrungene Kalkmaſſe auslaugen und das Skelet erſcheint in ſo untadeliger Friſche und Reinheit, als ob es eben dem Meere entnommen worden wäre. Auf ſolche Weiſe iſt die Fig. 86 abgebildete Scyphia paradoxa präparirt.

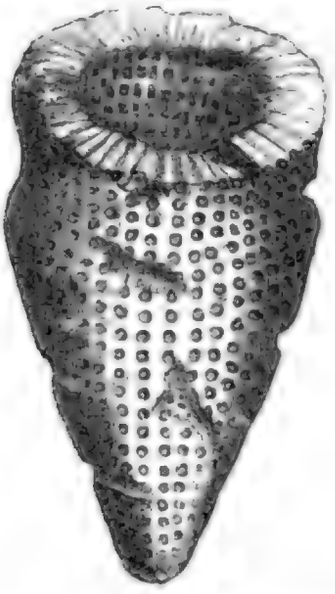


Fig. 86. Scyphia paradoxa
aus dem weißen Jura von Engelhardsberg in Franken.

Neben den cylindriſchen Scyphien findet man tellerartig ausgebreitete, kurz geſtielte Cnemidien- und Tragos-Arten, zuweilen mit einem Durchmeſſer von

1—1½ Fuß. Bei den erſteren ſtrahlen vom vertieften Centrum zahlreiche, verzweigte, riſſige Kanäle aus.

Auch zuſammengeſetzte, veräſtelte Colonien, ganze Gruppen von Cylindern, knollige Kugeln und breite, am Boden hinkriechende Lappen liegen in Menge umher.

Fig. 87. Siphonia ficus aus der mittleren Kreide von Blackdown.

In der Kreide werden die Formen noch viel mannigfaltiger und zierlicher. Man kennt Gattungen, deren Geſtalt genau einem Pokale gleicht; andere erinnern an Feigen (Fig. 87), ſind jedoch mit einer oder vielen Verticalröhren der Länge nach durchzogen und durch einen an der Baſis wurzelartig verzweigten Stiel am Boden feſtgewachſen. Durch beſondere Schönheit zeichnen ſich die ſchirmähnlichen, geſtielten Coeloptychien (Fig. 88) aus den oberſten Kreideſchichten Norddeutſchlands aus.

Mit den lebenden Spongien dürfen die foſſilen Steinſchwämme nicht zuſammengeworfen werden. Sie bilden eine ſelbſtändige Familie, folgen zwar in der äußeren Formgeſtaltung denſelben Geſetzen wie die Horn-

Fig. 88. Coeloptychium agaricoides
aus der weißen Kreide von Braunſchweig.

und Kieſelſchwämme der Neuzeit, erlöſchen aber bereits am Ende des mittleren Weltalters.

Korallen und ſonſtige Strahlthiere.

Für die warme Temperatur der Urmeere liefert das Vorkommen von Korallenriffen den beſten Anhaltspunkt. Schon aus dieſem Grunde dürfen die ungemein mächtigen Korallengeſteine des meſolithiſchen Zeitalters nicht mit Stillſchweigen übergangen werden.

Im ſchweizeriſchen Jura hat Osw. Heer nicht allein die Verbreitung der ehemaligen Korallenriffe kartographiſch dargeſtellt, ſondern ſogar noch ihre urſprüngliche Form zu ermitteln geſucht. So glaubt er z. B. bei Solothurn ein kleines, ganz regelmäßiges Atoll, bei Delsberg ein zweites von größerem Umfang und ſüdlich von Baſel ein Wallriff nachweiſen zu können.

Digitized by Google

Die Korallen-Gattungen im mittleren Zeitalter sind größtentheils *sechszählig* (vgl. S. 157) und schließen sich schon enge an die lebenden an. Kein Merkmal von hervorragender Bedeutung im inneren Bauplan, kein namhafter Unterschied in der Größe oder äußeren Gestalt erregen besonderes Interesse. Weichen auch die Einzelformen in gewissen Merkmalen von den jetzt lebenden ab, so besitzt doch ihre ganze Tracht und die Art ihres Vorkommens so wenig Eigenartiges, daß der Totalcharakter der alten Korallenbauten gewiß mit denen unserer tropischen Meere im Einklang stand. Statt der Beschreibung einiger durch Häufigkeit hervorragender Gattungen wurde auf nebenstehender Landschaft (Fig. 89) der Versuch gemacht, die Lebewelt an und über einem jurassischen Korallenriff darzustellen.*)

*) Unser Bild zeigt uns ein Stück des mit Korallen-Inseln bedeckten Archipels der jüngeren Jurazeit. Im Hintergrund sieht man mehrere mit Sagopalmen bewachsene Atolle. Auf der rechten Seite im Vordergrunde steht auf der äußersten Spitze einer schmalen Korallen-Insel eine stattliche Gruppe von Sagopalmen aus der Gattung Pterophyllum; andere hochstämmige Cycadeen mit ausgebreiteten Kronen sieht man im Hintergrund. Mit diesen besitzen die kurzen, mit langen Wedeln geschmückten Strünke weiter vorn wenig Aehnlichkeit, obwohl sie ein und derselben Gattung angehören. Die schlankgewachsenen Nadelhölzer am rechten Rande (Thuites) schließen sich in ihrer Tracht den heutigen Araucarien an.

Im Wasser selbst tummelt sich eine mannigfaltige Bevölkerung umher. Rechts bildet der Boden ein förmliches

Von den Korallen des älteren Zeitalters unterscheiden sich die mesolithischen Formen vornehmlich durch folgende Merkmale:

Die Sternleisten der Kelche sind in der Regel sechszählig geordnet; die früher ziemlich allgemein vorhandenen Querböden sind selten geworden; das ganze Kalkgerüst ist minder derb, die Sternlamellen dünner löcherig und bestehen manchmal sogar nur aus lose zusammengefügten, einem Fachwerk gleichenden Kalkbälkchen. Dafür entwickelt sich das die einzelnen Kelche verbindende kalkige Zwischengewebe stärker und die Fortpflanzung erfolgt ebenso oft durch Selbsttheilung wie durch Knospung.

In der Trias enthält nur das alpine Gebiet Korallenriffe, im Jura verbreiten sie sich über ganz Europa,

---

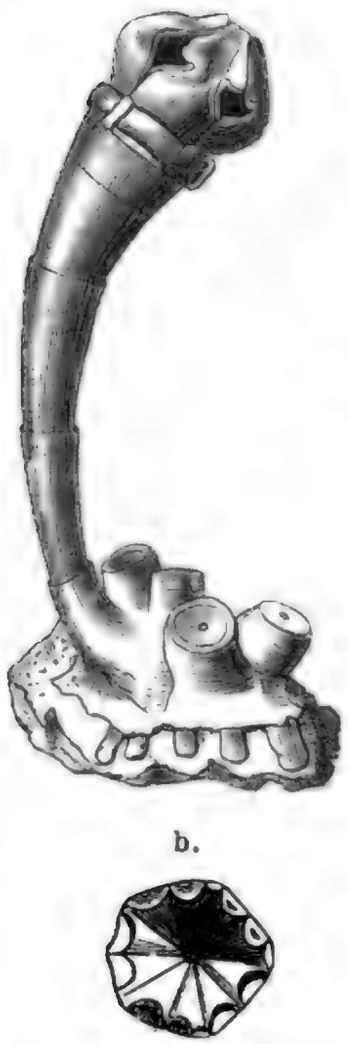
Korallenfeld, in dem mächtige Gruppen von Stylinen und Astraeen vorherrschen. Die kurzen, dickbäuchigen Fische im Vordergrund gehören zur Gattung Gyrodus. Gerade in der Mitte schwimmt ein großer dünnleibiger Aspidorhynchus, bemerkenswerth wegen seines verlängerten Oberkiefers; etwas weiter oben links zeigt sich ein Lepidotus mit seinem schmelzglänzenden Schuppenkleid. Leicht kenntlich sind die herumliegenden Ammonshörner, sowie die schlanken Belemniten mit ihren 10 Fangarmen. Links im Vordergrund ist eine Felsgruppe dicht besetzt mit Steinschwämmen, Seelilien (Apiocrinus), Korallen und Muscheln. Auf der Wasserfläche selbst schwimmt ein mächtiger Ichthyosaurus, in der Luft schwebt der Urvogel (Archaeopteryx) und ein kleiner Flugsaurier (Pterodactylus), der gerade die Palmengruppe am Ufer verläßt.

um in der Kreide allmälig wieder ihren Rückzug nach der Mittelmeer-Region anzutreten.

Eine sehr auffällige Umgestaltung und Annäherung an die jetzige Schöpfung lassen die Seelilien (vgl. S. 172) erkennen. Die Knospenstrahler und Cystideen sind bereits erloschen und nur noch die Armlilien vertreten. Aber auch unter diesen beschränken sich die einst so zahlreichen getäfelten Formen auf eine einzige ungestielte Gattung (Marsupites); alle übrigen gehören zu den gegliederten Seelilien, bei welchen die dicken Kelchtäfelchen nicht einfach aneinander gereiht, sondern durch vertiefte Gelenkflächen mit einander verbunden sind. Außerdem wird die getäfelte Kelchdecke durch eine lederartige Haut ersetzt.

Im Muschelkalk liegen die prächtigen Kronen des Encrinus liliiformis (Fig. 91). Auf langem, aus drehrunden Gliedern bestehendem Stiel erhebt sich der niedrige Kelch, dessen oberste Täfelchenreihe fünf, mit zarten, gegliederten Fühlerchen besetzte Doppelarme trägt, welche sich sternförmig ausbreiten und wieder zu einer stumpfen Pyramide zusammenfalten ließen. In diesem Zustand mahnen sie an den Anblick einer eben im Aufbrechen begriffenen Lilie.

Unter dem Schutze der oberjurassischen Spongiten- und Korallen-Felder entwickelten sich besonders gern die zierlichen Nelkencriniten (Eugeniacrinus, Fig. 90). Das sind kurzgestielte mit derbem Wurzelstock festgewachsene Krönchen, deren Kelch fast genau die Form einer Gewürznelke wiederholt. Fünf gebogene, unten breite, oben zugespitzte Tafeln bilden das Deckengewölbe



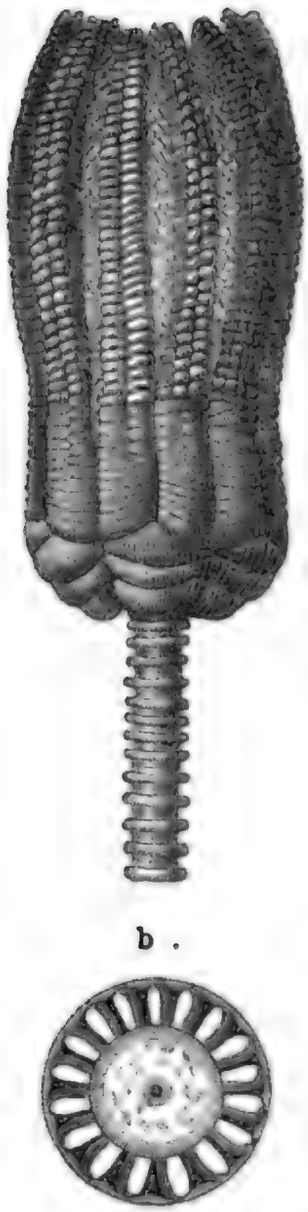
b.

Fig. 90. Eugeniacrinus caryophyllatus aus dem weißen Jura von Streitberg in Franken.
b. Kelch von oben geſehen. (natürl. Größe.)

und laſſen zwiſchen ſich rhombiſche Oeffnungen frei, die vermuthlich zum Austritt der Arme beſtimmt waren.

Weder Encrinus noch Eugeniacrinus beſitzen in der Jetztwelt einen naheſtehenden Verwandten. Wohl aber haben die Tiefſeeforſchungen der Neuzeit ſowohl im Eismeer, als an den Küſten von Florida eine winzige, höchſt zierliche Armlilie ans Tageslicht gebracht, die geradezu als zwerghafter verkümmerter Nachkomme der ſtattlichen Apiocriniten aus den Jurameeren betrachtet werden kann.

Die ohne Arme zwei bis drei Zoll langen Kronen des Apiocrinus (Fig. 92) beſitzen birnförmige Geſtalt und beſtehen aus maſſiven, durch vertiefte Gelenkflächen in einander gefügten Tafeln. Der Centralraum für die Weichtheile hat nur geringen Umfang; der Stiel iſt rund, am unteren Ende knollig verdickt; ſeine Glieder werden von einem centralen Kanal durchbohrt und ſind auf den Gelenkflächen mit ſtrahligen Eindrücken verziert. Die größten unter den juraſſiſchen Apiocriniten konnten mit Armen, Kelch, Stiel und Wurzeln eine Länge von 3—4 Fuß erreichen. In der Kreide- und Tertiär-Formation werden ſie immer kleiner und nähern ſich auch in anderen



b.

Fig. 91. Encrinus liliiformis aus dem Muſchelkalk von Erkerode bei Braunſchweig. ($^1/_2$ natürl. Größe.)
b. Stielglied (natürl. Größe).

Fig. 92. Apiocrinus Roissyanus aus dem Korallenkalk von Tonnerre (Yonne). ($^1/_3$ natürl. Größe.)

Merkmalen dem kaum fingerlangen lebenden Rhizocrinus.

Neben den bereits genannten erloſchenen Formen finden ſich auch herrlich erhaltene Exemplare der langarmigen, noch heute exiſtirenden Gattung Pentacrinus. Im engliſchen und ſchwäbiſchen Liasſchiefer liegen zu-

weilen ganze Familien begraben. Ihre dünnen, aber ungemein langen Stiele sind dann in der Regel mit einander verschlungen und stacken vermuthlich nur lose im Schlamm, wenigstens findet man niemals verdickte Wurzeln wie bei den Apiocriniten. Im Gegentheil das unterste Ende scheint sich zu verjüngen. Nach oben nehmen die mehr oder weniger deutlich fünfeckigen Stiele langsam an Stärke zu und tragen an ihrem Ende die mächtige, verästelte Krone (Fig. 93), unter deren Last sie sich krümmen. Charakteristisch ist die fünfblätterige Verzierung auf den Gelenkflächen der Stielglieder, nach welcher die Gattung ihren Namen erhalten hat.*)

Der Kelch selbst besteht nur aus wenigen kleinen aber dicken Täfelchen; auf ihm befestigen sich fünf gewaltige, weit ausgebreitete, tausendfältig verästelte und bis in die dünnsten haarförmigen Spitzen gegliederte Arme. Quenstedt hat sich die Mühe gegeben, an einer schwäbischen Krone die Zahl der Kalktäfelchen auszurechnen und nicht weniger als 5 Millionen herausbekommen! „Alle diese Kalkglieder werden von einem Nahrungskanal durchbohrt, welcher Leben bis in die äußersten Spitzen strömt. Der ganze wunderbare Bau hat das einzige Ziel, Strömungen im Wasser zu erzeugen, um Nahrung zum centralen, zwischen den Wurzeln der schlangenartigen Arme versteckten Munde zu führen. Mund und Magen umgeben von einer vielgegliederten, kalkgestützten Schwielenhaut, lagerten sie im Schlamme des Urmeeres, und gehalten durch ungemessene, aber

*) πέντα, fünf; κρῖνον, Lilie.

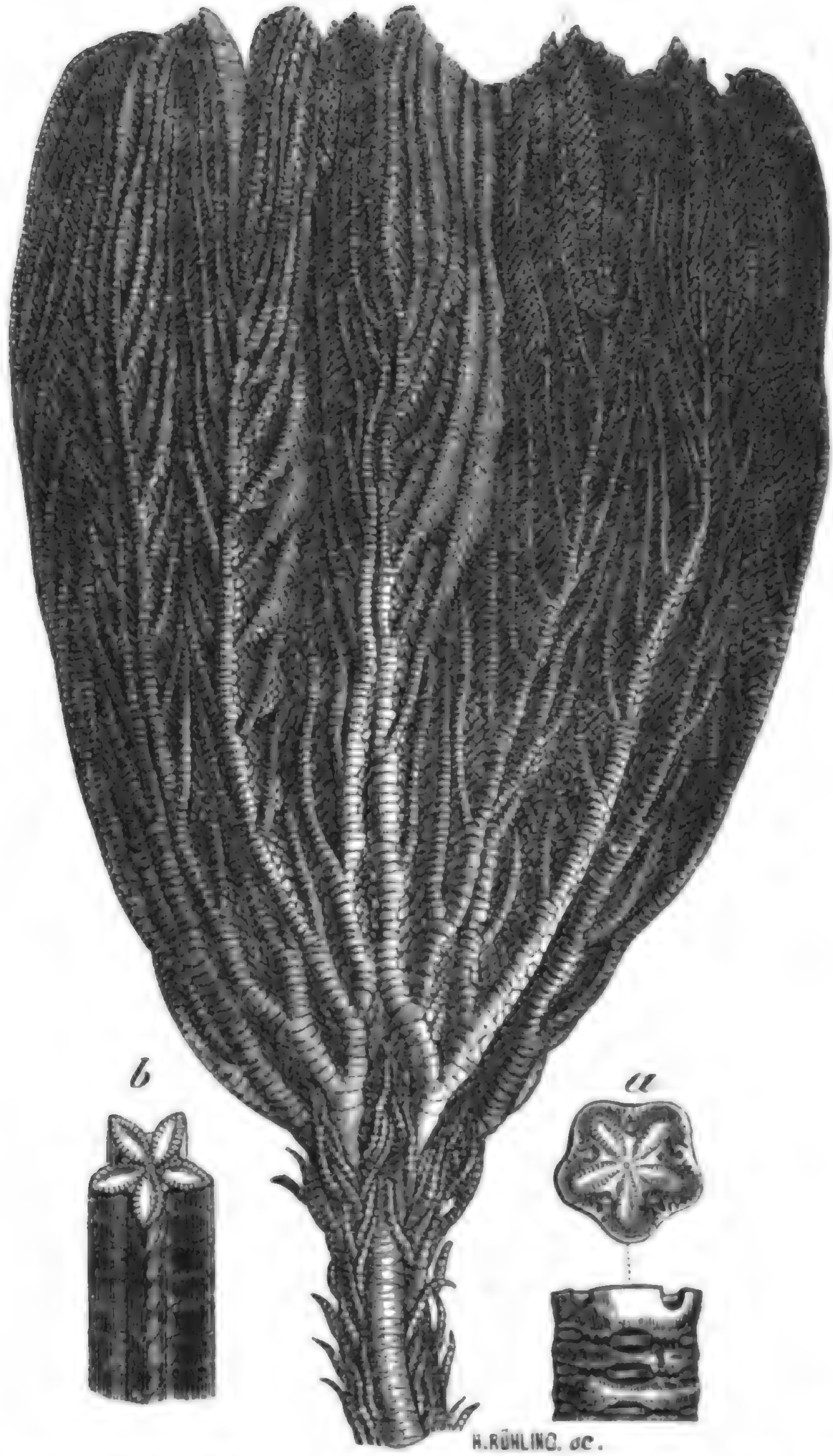


Fig. 93. Pentacrinus subangularis aus dem Liasschiefer von Boll in Würtemberg.

a. Stielglieder derselben Art, b. Stielglieder von P. basaltiformis.

innig in einander verſchlungene Stiele blieb wahrſcheinlich die Wiege auch ihr Grab. Denn ſolche Maſſen konnten ſich nicht leicht bewegen." (Quenſtedt.)

Auch die Pentacriniten werden nach Ablauf der Jurazeit kleiner und weniger häufig. Einige wenige ziemlich ſchmächtige Arten leben noch heute in großer Meerestiefe an den Küſten von Südeuropa und den Antillen, ſcheinen aber, wie aus ihrer außerordentlichen Seltenheit hervorgeht, im Ausſterben begriffen zu ſein.

Ließ ſich ſchon bei den Crinoideen eine Fortentwickelung im Sinne der Annäherung an die Jetztzeit erkennen, ſo tritt dieſelbe Erſcheinung in noch auffallenderem Grade bei den Seeigeln hervor. Dieſe Geſchöpfe machen im mittleren Zeitalter einen nicht unweſentlichen Beſtandtheil der Meeresfauna aus und fanden an ſteinigen Ufern oder Korallenriffen beſonders günſtige Standorte. Zeichneten ſich die paläolithiſchen Formen (vgl. S. 189) durch eine ungewöhnlich große Anzahl von Tafelreihen aus, ſo beſtehen von der Trias an alle Seeigel nur aus 20 Reihen, von denen je 10 mit Porengängen verſehene als Ambulacral-, je 10 undurchbohrte als Zwiſchen-Felder bezeichnet werden.

In der Trias gibt es nur wenige Arten aus der noch jetzt lebenden Sippe Cidaris (Fig. 93), die in der Jura- und Kreide-Formation bereits den Höhepunkt ihrer Entwickelung erreichte. Ihre runden, getäfelten Schalen ſind mit großen Warzen beſetzt, welche dicken, keulenförmigen Stacheln als Gelenkflächen dienen. Den foſſilen Exemplaren fehlt dieſe Bewaffnung meiſtens —

Körper und Stacheln liegen getrennt, — die letzteren zerstreut im Gestein.*) Während des Lebens benützen die Seeigel ihre Stacheln theils als Schutz-, theils als Bewegungs-Organe, indem sie dieselben am Boden aufstemmen und nun den Körper mittelst der ausgestreckten Saugschläuche langsam fortschleppen.

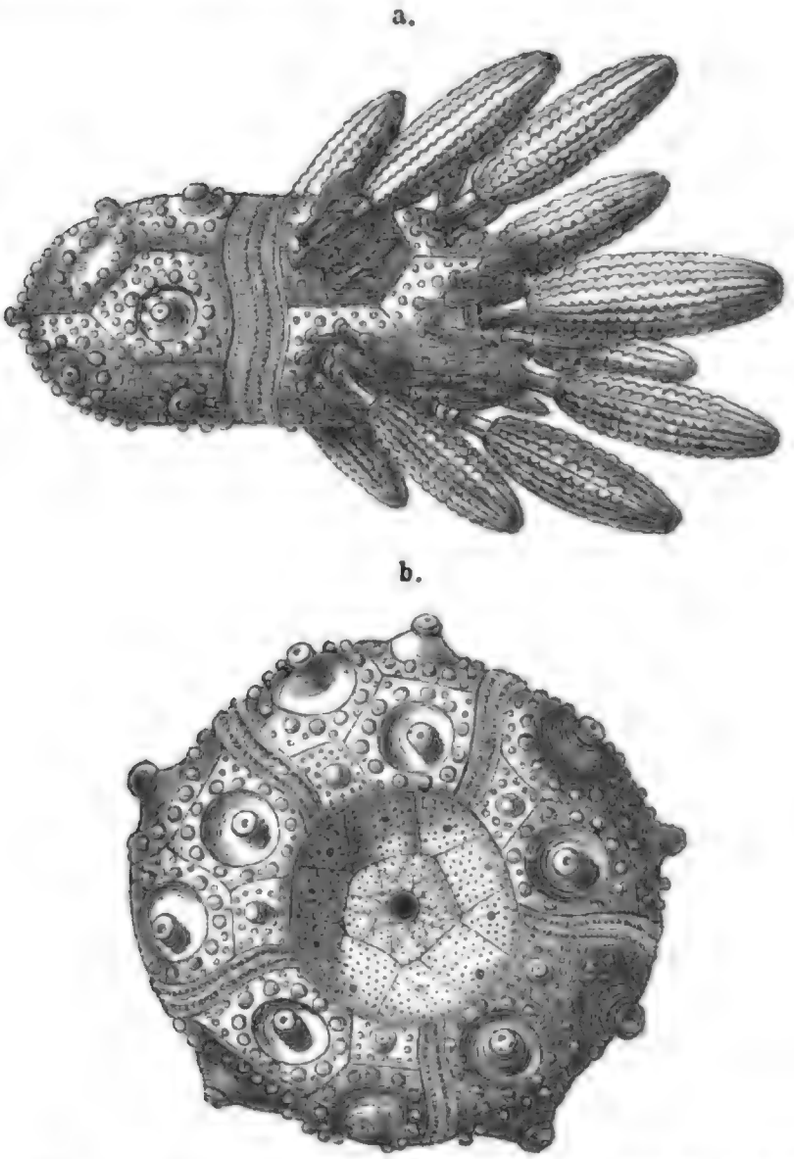


Fig. 94. Cidaris coronata aus dem weißen Jura von Franken.
a. Körper, theilweise noch mit Stacheln besetzt, von der Seite (restaurirt)
b. Körper von oben.

*) Die Stacheln sind unter dem Namen Judensteine bekannt.

Sonderlich schnellfüßig sind die Seeigel nicht; dafür besitzen sie aber die Fähigkeit, sich auf der oberen und unteren Seite gleichgut fortzubewegen oder sogar unter Umständen sich auf der Seite wie ein Wagenrad fortzurollen. Manche scheinen zeitlebens sich nur im Kreise herumzuwälzen, indem sie gleichzeitig mittelst ihrer scharfen Zähne tiefe Gruben in Sand oder sogar in harten Stein einbohren.

An dem Fig. 94^b abgebildeten Stück aus dem weißen Jura sieht man die Oberseite des Körpers. Der After liegt in der Mitte des Scheitelschildes und hat seine urspüngliche Bedeckung durch bewegliche Täfelchen noch erhalten. Gerade gegenüber liegt auf der flachen Unterseite der mit 5 kräftigen, zugespitzten Kiefern ausgestattete Mund.

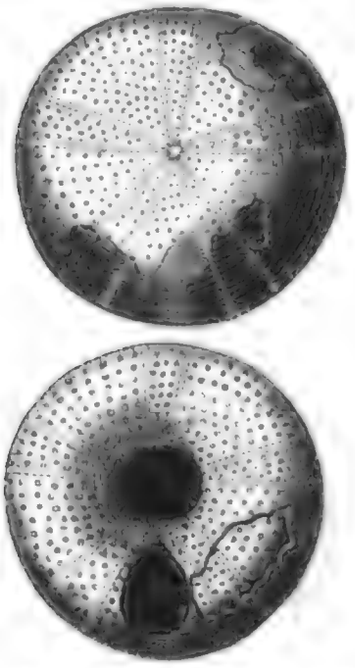


Fig. 95. Holectypus orificatus aus dem weißen Jura von Franken.

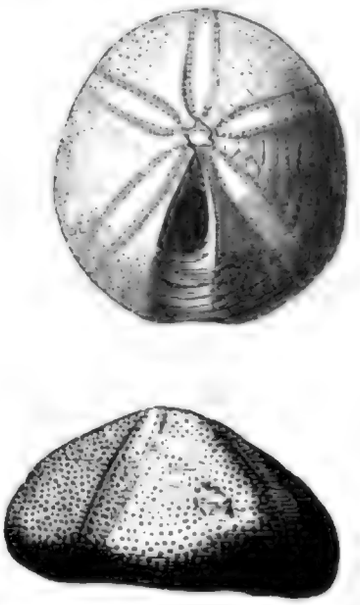


Fig. 96. Echinobrissus clunicularis aus dem braunen Jura der schwäbischen Alb.

Nicht so regelmäßig sind die in Fig. 95 und 96 dargestellten Seeigel gebaut. Bei diesen ist der After aus dem

Scheitel gerückt. Er kann überhaupt jeden beliebigen Punkt zwiſchen Scheitel und Mund in der Mittellinie des hinteren unpaaren Zwiſchenfeldes einnehmen, doch bleibt ſeine Lage innerhalb ein und derſelben Gattung ſtets conſtant. Sobald der After das Scheitelſchild verläßt, hört die regelmäßige, ſtrahlige Form auf und man unterſcheidet nun an den Körpern Vorn, Hinten, Rechts und Links.

Als Beiſpiele von juraſſiſchen Seeigeln mit excentriſchem After ſind die Gattungen Holectypus (Fig. 95) und Echinobrissus (Fig. 96) abgebildet. Beim letzteren liegt der After auf der Oberſeite, unmittelbar hinter dem Scheitel, beim erſteren auf der Unterſeite, hinter dem Mund. Bei allen unregelmäßigen Seeigeln ſind die Warzen und Stacheln bedeutend kleiner als bei den Cidariten.

In der Kreideformation finden ſich regelmäßige Seeigel zwar noch in ſehr großer Zahl; aber die Formen mit excentriſchem After nehmen mehr und mehr zu und da bei dieſen häufig auch der Mund in die vordere Hälfte der Unterſeite vorrückt, ſo wird die radiale Geſtalt faſt gänzlich aufgehoben und ſtatt ihrer eine einfache Symmetrie hergeſtellt.

In dieſe Abtheilung gehört Ananchytes ovata (Fig. 97). Man trifft ihn in der Schreibkreide von Norddeutſchland, England und Frankreich ungemein häufig. Nicht ſelten iſt das Innere mit Feuerſtein ausgefüllt, die Schale ſelbſt aufgelöſt, ſo daß der Ausguß alle Poren und vertieften Nähte des Gehäuſes in erhabener Zeichnung wiedergibt.

Die Seeigel der jetzigen Meere ſtimmen theilweiſe generiſch mit denen der Jura- und Kreide-Zeit überein; aber neben den alten Gattungen haben ſich zahlreiche

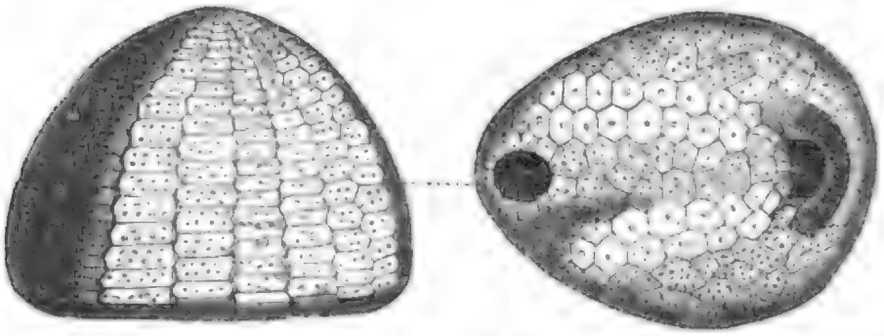


Fig. 97. Ananchytes ovata aus der weißen Kreide von Lüneburg.

neue entwickelt, während die erſteren überall, wenn ſie überhaupt noch exiſtiren, eine bedeutende Abnahme an Arten erlitten. Im Ganzen ſtehen jetzt die regelmäßigen Cidariten den mehr differenzirten und darum höher organiſirten Formen mit excentriſchem Mund und After an Zahl und Mannigfaltigkeit weit hintan.

Die Weichthiere.

Das bunte Heer der Weichthiere entzieht ſich wegen ſeiner ungeheueren Menge einer eingehenderen Betrachtung. Eine Vertiefung in die Beſchreibung von Einzelformen könnte aus den ſchon früher (S. 190) angeführten Gründen auch kein beſonderes Intereſſe erregen. Wenn aber trotzdem der Geologe gerade den Conchylien ſeine Hauptaufmerkſamkeit zuwendet, wenn ein bedeutender Theil der paläontologiſchen Literatur ſich vorzugsweiſe mit ihnen beſchäftigt, ſo liegt darin ein Zugeſtändniß für den praktiſchen Werth der leicht unterſcheidbaren und meiſt wohlerhaltenen Molluſken-Schalen

zur Erkennung der Erdschichten. Die Conchylien wurden in der That die ersten Führer durch die Formationen der Urzeit und noch heute bestimmt der Geologe seine Horizonte am besten nach gewissen weitverbreiteten und charakteristischen „Leitmuscheln".

Sämmtliche Klassen des Weichthiertypus stellen im mittleren Zeitalter zahlreiche Vertreter. Bei den Brachiopoden (vgl. S. 191) läßt sich allerdings bereits eine Abnahme der Formen, nicht aber der Individuen erkennen. Die einst so verbreiteten Familien der Strophomeniden, Productiden und Spiriferiden, sowie viele andere Gattungen haben ihre Blüthenperiode längst hinter sich und sind entweder ganz verschwunden oder doch nur noch sparsam vertreten.

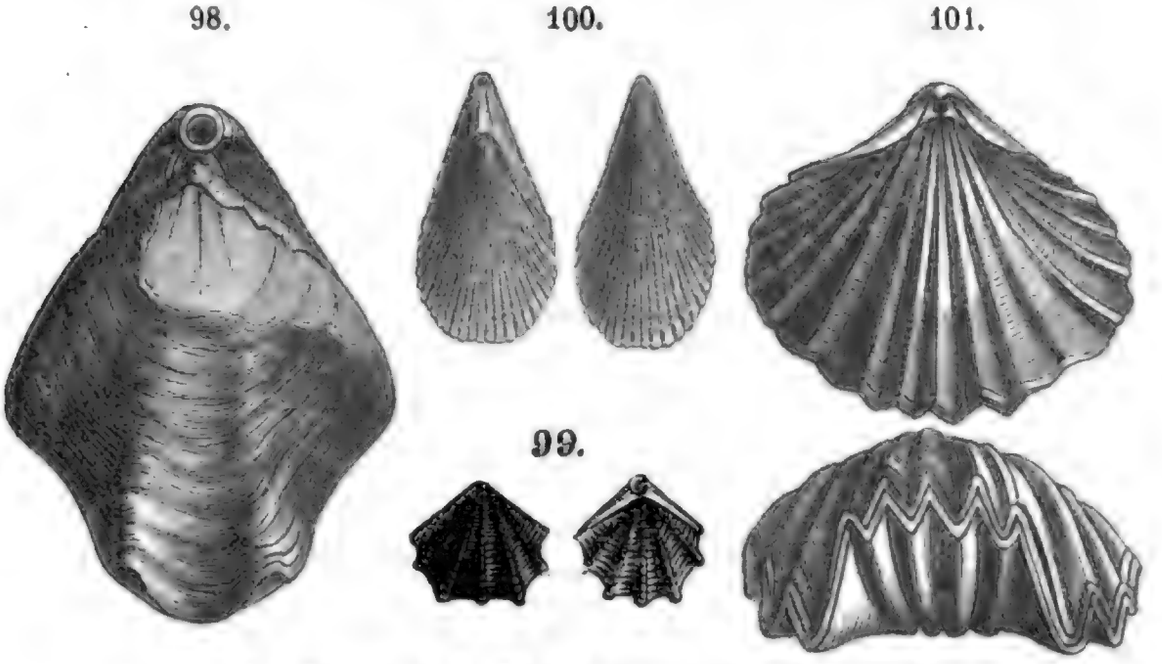


Fig. 98. Terebratula Phillipsii aus dem braunen Jura. 99. Megerlea pectunculus aus dem weißen Jura. 100. Terebratulina neocomiensis aus der unteren Kreide. 101. Rhynchonella quadriplicata aus dem braunen Jura.

Dafür erfüllen in Trias, Jura und Kreide die Terebrateln (Fig. 98) und Rhynchonellen (Fig. 101)

zu Tauſenden die Erdſchichten. Dieſen geſellen ſich außerdem andere Gattungen von mannigfaltiger Form (Terebratulina, Megerlea, Retzia u. ſ. w.) in geringerer Anzahl bei.

Aus der Maſſe von Muſcheln und Schnecken greifen wir nur einige charakteriſtiſche Formen heraus, welche als ſogenannte „Leitmuſcheln“ von den Geologen beſonders geſchätzt werden.

Die meiſten Muſcheln (Blätterkiemener) [S. 193] bewohnen das Meer, nur wenige Gattungen, wie unſere gewöhnlichen, zu Farbenſchälchen benützten Flußmuſcheln halten ſich auch in ſüßen Gewäſſern auf. Es ſind äußerſt harmloſe, ſchwerfällige, langſam fortrutſchende Thiere, denen ihre zweiklappige Kalkſchale als Schutz und ein paar kräftige Muskeln als einzige Waffe dienen. Gewöhnlich befindet ſich vor und hinter den Wirbeln, in der Nähe des Schloßrandes, je ein Muskel; bei den Auſtern und ihren Verwandten genügt jedoch ein einziger, centraler Muskel, um die Schalen krampfhaft zuſammen zu preſſen und jeden gewaltſamen Oeffnungsverſuch zu hindern. Liebhaber von friſchen Auſtern wiſſen recht wohl, daß einer geſchloſſenen Schale ſchwer beizukommen iſt; wollen ſie dieſelbe nicht gewaltſam zerbrechen, ſo warten ſie ab, bis das Thier unvorſichtig ſeine Klappen öffnet und den fleiſchigen Fuß hervorſtreckt; dann fahren ſie mit dem Meſſer dazwiſchen, ſchneiden den Muskel durch und bemächtigen ſich nun, ohne Widerſtand zu finden, des gelähmten Thieres. Man ſollte bei ſo kopfloſen Geſchöpfen, wie es die Muſcheln ſind, keine Sinnesorgane vermuthen; aber ſchon die Geſchwindigkeit, mit welcher die Auſter bei herannahender

Gefahr ihre Klappen schließt, belehrt uns eines Besseren. Die Organe sind in der That vorhanden, nur liegen sie an Stellen, wo man sie am wenigsten gesucht hat. So befinden sich am fleischigen Fuß mehrere mit Steinchen erfüllte Gehörbläschen und am äußeren Mantelrand sieht man bei vielen Muscheln wohl entwickelte, zuweilen lebhaft gefärbte Augen in großer Anzahl vertheilt.

Im mittleren Zeitalter herrschen die Muscheln mit einem Muskel entschieden vor, während jetzt die Zweimuskler das Uebergewicht behaupten.

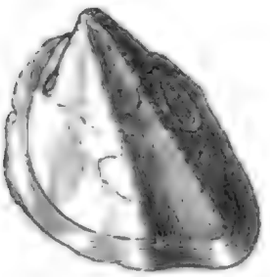


Fig. 102. Myophoria vulgaris aus dem Muschelkalk von Bayreuth.

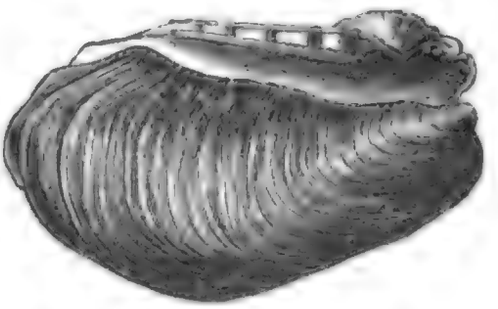


Fig. 103. Gervillia socialis aus dem Muschelkalk von Bayreuth.

Bemerkenswerth ist die gesellige Lebensweise vieler Muscheln. Bei den Austern gestattet diese Eigenschaft bekanntlich die Züchtung in untermeerischen Plantagen. Man friedigt auf passendem Boden den Park mit Pfählen oder Mauern ein, bringt Austernbrut in Reisigbündeln hinein und läßt dieselbe festwachsen. In wenig Jahren ist die Colonie durch rasche Vermehrung so sehr vergrößert, daß nun mit der Ausbeutung begonnen werden kann. Auch die Miesmuscheln (Mytilus edulis) sieht man in der Regel in enormer Zahl beisammen. Die felsigen Ufer des Störfjords in Norwegen z. B. werden von einem schwarzen, etwa 5 Fuß breiten

Rieſenkranz umſäumt, der aus Millionen dieſer Muſcheln zuſammengeſetzt iſt. In Norwegen bedarf man keiner künſtlichen Brutſtätten für die Miesmuſchel; in Frankreich aber ſchlägt man, da ſie ein wenn auch wenig ſchmackhaftes Gericht liefert, lange Pfahlreihen in den ſeichten Küſtenboden, an welche ſich dann die Muſcheln freiwillig in Maſſen anſiedeln.

Die geſelligen Gattungen finden ſich natürlich auch foſſil in größter Menge und liefern vorzugsweiſe die Leitmuſcheln. Als ſolche gelten im Muſchelkalk die langgeſtreckten, etwas gebogenen Schalen der Gervillia socialis (Fig. 103), die in der Rhätiſchen Stufe durch die charakteriſtiſche und naheſtehende Avicula contorta (Fig. 104) erſetzt wird. Bemerkenswerth iſt die weite Verbreitung der flachen, radial gerippten Monotis salinaria (Fig. 105). Ihre Schalen ſetzen im rothen Keupermarmor am Kälberſtein bei Berchtesgaden,

Fig. 104. Avicula contorta aus der Rhätiſchen Stufe von Oberbayern.

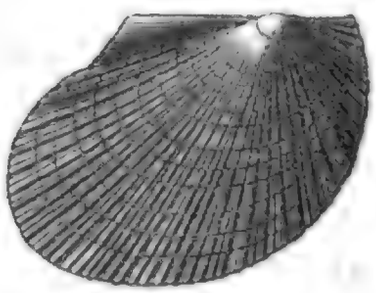


Fig. 105. Monotis salinaria aus dem Keuperkalk von Berchtesgaden.

ſowie an vielen Orten des öſterreichiſchen Salzkammergutes ganze Schichten zuſammen und wurden in gleicher Menge am Himalajah, in Neu-Seeland und Neu-Caledonien entdeckt.

Auf die Trias beſchränkt iſt die dreieckige Myophoria (Fig. 102), von welcher zahlreiche glatte, radial- und quer-gerippte Arten bekannt ſind. Die Myophorien ſind unzweifelhaft die Vorläufer der in den beiden folgenden Formationen ungemein häufigen Trigonien (Fig. 106), welche einige ſeltene Nachkommen auf die heutigen auſtraliſchen Meere überliefert haben. Bei dieſer Gattung ſind die beiden Schalen durch ſehr ſtarke gekerbte Zähne feſt mit einander verbunden.

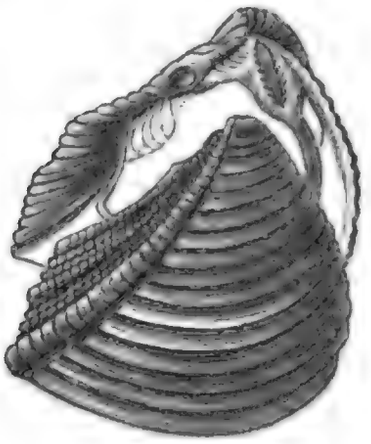


Fig. 106.
Trigonia costata aus dem braunen Jura von Schwaben.

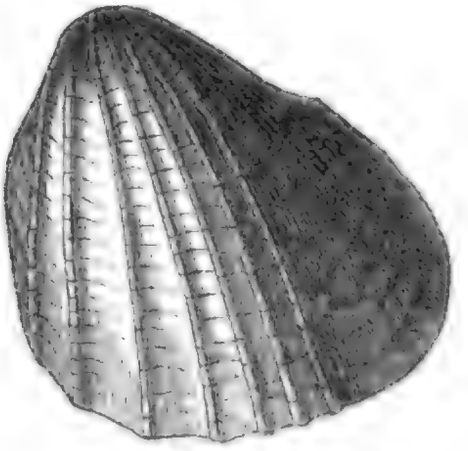


Fig. 107.
Pholadomya deltoidea aus dem braunen Jura von England.

Auch die Pholadomyen (Fig. 106) gehören heutzutage zu den ſeltenſten Muſcheln und ſtehen offenbar auf dem Ausſterbeetat. Zur Jura- und Kreide-Zeit dagegen gelangten ihre dünnen, meiſt radial gerippten Schalen maſſenhaft in die Erdſchichten. Die geſellig lebenden Kammmuſcheln (Pecten, Fig. 108) ſind leicht kenntlich an ihren flachen, zu beiden Seiten des Schloßrandes mit flügelartigen Ohren verſehenen Schalen, deren Oberfläche in der verſchiedenſten Weiſe verziert und gefärbt iſt. Schon in der Silurformation kennt man

Pectenarten, aber in großer Menge treten ſie erſt von der Triasformation an auf.

Ganz beſonders reichlich iſt im mittleren Zeitalter die Familie der Auſtern vertreten. Wie heute, ſo bildeten ſie auch ehemals ausgedehnte Auſternbänke und finden ſich nun Schale an Schale gedrängt in gewiſſen Schichten begraben. Ganz erſtaunlich maſſenhaft zeigt ſich im unteren Lias eine ungewöhnlich ſtark gekrümmte, runzlige Form (Gryphaea arcuata, Fig. 108), von welcher

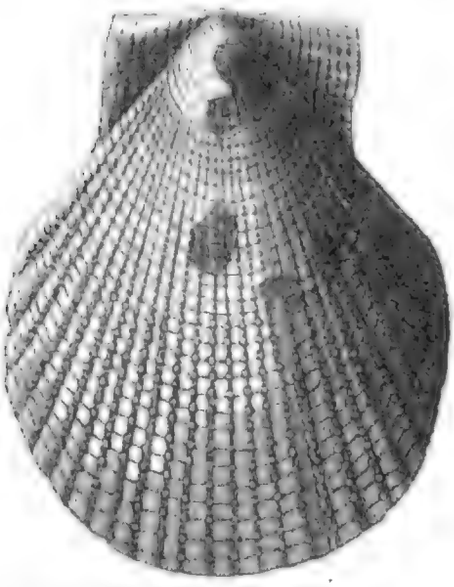


Fig 108. Pecten subtextorius aus dem weißen Jura von Schwaben.

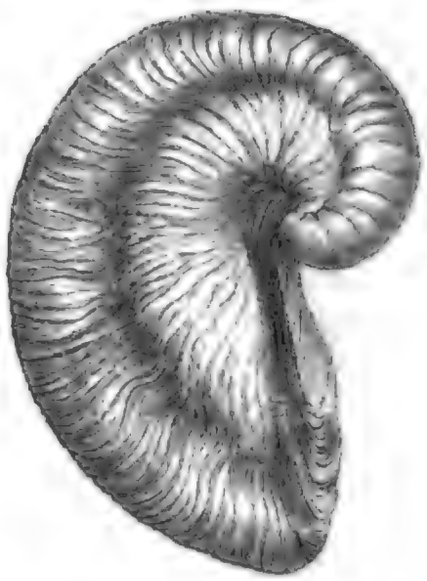


Fig. 109. Gryphaea arcuata aus dem Lias von Schwaben.

in der Gegend von Gmünd nach Quenſtedt's Berechnung auf einem einzigen Morgen Landes etwa 30 Millionen Stück in einer nur 6 Fuß dicken Schicht liegen mögen. Die juraſſiſchen und cretaciſchen Auſterarten zählen nach Hunderten und beſitzen unregelmäßig geformte, bald glatte, bald gerippte, bald blättrige Schalen.

Als Leitmuſcheln für die Kreideformation ſind die Gattungen Spondylus (Fig. 110) und Inoceramus

(Fig. 111) abgebildet. Beide gehören zu den Einmusklern. Bei Spondylus trägt die Schale Stacheln oder lange Blätter und iſt im lebenden Zuſtand mit

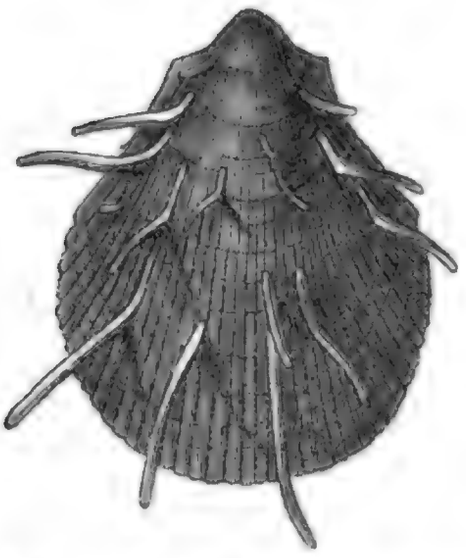


Fig. 110. Spondylus spinosus aus der weißen Kreide.

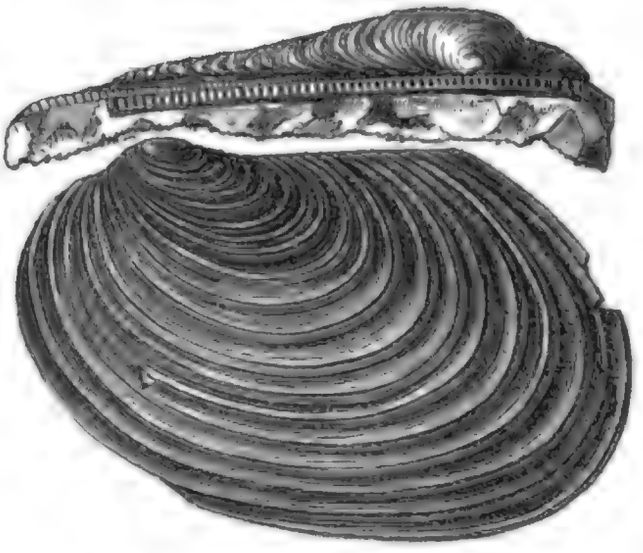


Fig. 111. Inoceramus Cripsi aus der jüngeren Alpenkreide von Goſau.

prachtvollen Farben geſchmückt. Inoceramus beſitzt eine faſerige Schale und einen geradlinigen, mit vielen Grübchen verſehenen Schloßrand.

Mit den zweiſchaligen Muſcheln können die Schnecken bezüglich ihrer geologiſchen Wichtigkeit kaum verglichen werden, obwohl auch unter dieſen einzelne geſellig lebende Gattungen und Arten exiſtiren. Man nennt die Schnecken in der Wiſſenſchaft Gaſtropoden,*) weil ſie, auf dem Bauche kriechend und ihr Gehäuſe auf dem Rücken tragend, ſich langſam fortſchleppen. Gerade die häufigſten unter den meſolithiſchen Gattungen, wie Nerinea (Fig. 112), Alaria (Fig. 113), Actaeonella (Fig. 114) u. ſ. w. fehlen den jetzigen

*) γαστήρ, Bauch; πούς, Fuß.

Meeren, andere, wie Pleurotomaria (Fig. 115) sind gegenwärtig auf wenige seltene Species reducirt. Im

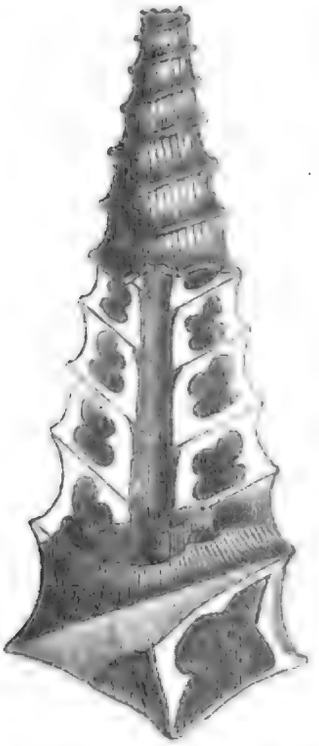


Fig. 112. Nerinea dilatata aus dem Coralrag.

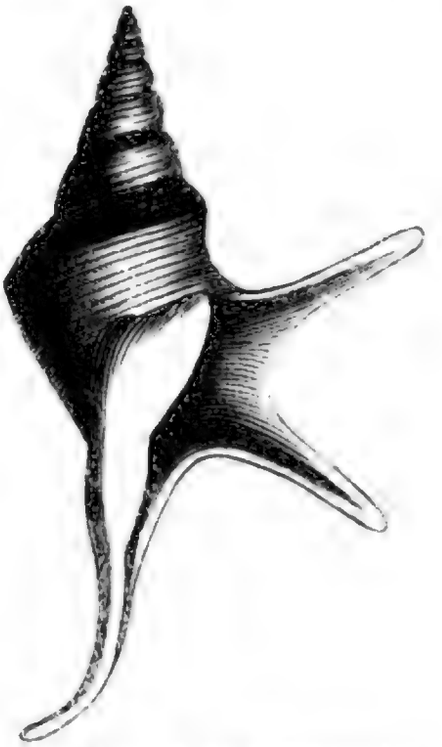


Fig. 113. Alaria myurus aus dem braunen Jura.

Fig. 114. Actaeonella voluta aus der Alpenkreide.

Fig. 115. Pleurotomaria bitorquata aus dem mittleren Lias.

Allgemeinen läßt sich innerhalb der drei mesolithischen Formationen nachweisen, wie allmälig die noch jetzt

lebenden Formen auf Koſten der älteren an Umfang und Verbreitung gewinnen.

An geologiſcher Wichtigkeit werden die Cephalopoden (vgl. S. 200) von keiner anderen Thierklaſſe übertroffen. Vierkiemener und Zweikiemener überbieten einander an Häufigkeit und Formenreichthum.

An Stelle der paläolithiſchen, nur noch durch zwei Gattungen repräſentirten Nautiliden ſind die vielgeſtaltigen Ammonshörner oder Ammoniten getreten. Gleichen dieſe Schalen auch in vieler Beziehung den Perlbootſchnecken, ſo iſt doch Alles an ihnen zierlicher und feiner. Eine ſehr dünnſchalige, gekammerte, mit Luft erfüllte Röhre windet ſich in einer Ebene ſpiral auf. Die Umgänge (es ſind deren gewöhnlich vier bis ſechs) umfaſſen ſich mehr oder weniger vollſtändig oder liegen loſe über einander, ſo daß völlig eingerollte, eng oder weit genabelte Gehäuſe entſtehen können. Im Inneren ſind kalkige Scheidewände, wie bei den Nautilen, vorhanden, aber ihre Anheftung an die Innenwand der Röhre verläuft niemals in einer einfachen Linie, ſondern bildet krauſe, mehr oder weniger tief zerſchlitzte Ränder mit vorſpringenden Sätteln und zurücklaufenden Buchten (Loben). Wenn nach dem Tode des Thieres durch eindringenden Schlamm oder chemiſche Infiltrationen das ganze Gehäuſe ſammt allen Kammern ausgefüllt und darauf die dünne Schale zerſtört wird, ſo erſcheinen auf der Oberfläche der Steinkerne ſeltſam veräſtelte Naht- oder Sutur-Linien, welche der Laie für Moosabdrücke oder ſonſtige pflanzliche Gebilde anzuſehen pflegt.

Das Thier wohnte auch bei den Ammonshörnern nur in der äußersten und größten, wenigstens die Hälfte der letzten Windung einnehmenden Kammer. Es mag wohl dem Nautilus geglichen haben, doch können darüber nur Vermuthungen aufgestellt werden, da bis jetzt nicht einmal ein roher Abdruck über die Umrisse der Weichtheile Aufschluß geliefert hat.

Abgesehen von der allgemeinen Form und der Oberflächenverzierung unterscheiden sich die Ammonitenschalen durch folgende drei Hauptmerkmale von den Perlbootschnecken: 1) Die Mündung des dünnen Gehäuses läßt niemals einen Ausschnitt auf der gewölbten Außenseite erkennen, wohl aber ist diese häufig weit vorgezogen und zu einem gerundeten Lappen oder scharfen Stiel verlängert; dazu kommen bei manchen Familien noch ohrförmige Seitenfortsätze, deren Größe und Form sich je nach den Arten verändert. 2) Der Siphonalstrang, welcher sich bei den Nautiliden an sehr verschiedenen Stellen der Medianebene befinden kann, ist bei den Ammoniten in eine dünne kalkige Röhre eingeschlossen und liegt unveränderlich in der Mitte der gewölbten Außenseite, dicht unter der Schale. 3) Der wesentlichste Unterschied beruht in den oben beschriebenen stark zerschlitzten Suturlinien.

Entfernen sich die ächten Ammonshörner durch die erwähnten Merkmale sehr bedeutend von den Nautilusschalen, so fehlt es doch zwischen beiden nicht an verbindenden Mittelgliedern. Schon die paläolithischen Goniatiten (vgl. S. 209) müssen als Seitensprossen des Nautilustypus betrachtet werden, an welche die ältesten Ammonitenformen anknüpfen. Man findet im Muschel-

kalk ganze Bänke erfüllt mit Steinkernen von Ceratites*) nodosus (Fig. 116), bei welchen an den Suturlinien nur die Loben fein gezackt erscheinen, während die vorspringenden Sättel noch ihren einfachen Verlauf bewahrt haben. In der nordeuropäischen Trias gibt es nur solche Ceratiten mit solchen einfachen Suturlinien.

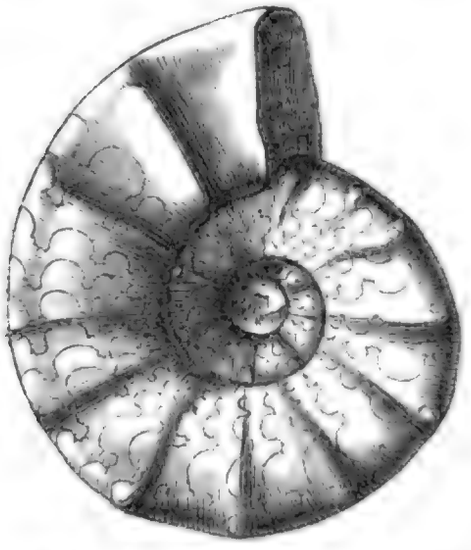


Fig. 116. Ceratites nodosus aus dem Muschelkalk.

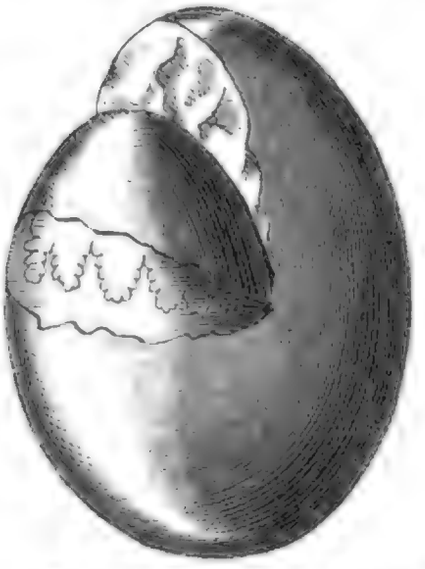


Fig. 117. Ammonites cymbiformis aus dem Alpen-Keuper.

In den Alpen dagegen entwickeln sich neben ihnen bereits zahlreiche ächte Ammoniten mit zerschlitzten Loben und Sätteln (Fig. 117), sowie außerdem mehrere Gattungen mit ceratitenartigen Suturen, die sich entweder schraubenförmig aufwinden, oder eine offene Spirale, oder gar eine einfache stabförmige Röhre bilden — kurz mehrere jener Modificationen wiederholen, die wir im älteren Zeitalter bei den Nautiliden kennen gelernt haben.

Bei den ächten Ammoniten, die im nördlichen Europa erst mit dem Lias beginnen, zeigt sich die größte

*) κέρας, Horn.

Mannigfaltigkeit in der Zahl und Ausbildung der Loben und Sättel, doch sind sie stets mehr oder weniger tief zerschlitzt, und zwar scheint die Complication der Suturlinien mit der zeitlichen Entwickelung der Formen ziemlich gleichen Schritt zu halten. Untersucht man nämlich die verschiedenen Arten einer Ammonitengruppe von übereinstimmendem Totalhabitus, so sind in der Regel die Suturlinien bei den Formen aus jüngeren Schichten stärker zerschlitzt, als bei den älteren. Diese Thatsache verdient besondere Beachtung, weil sich nicht selten in der Entwickelung des einzelnen Individuums dieselbe Erscheinung beobachten läßt. Man sieht bei jugendlichen Stücken oder an den innersten Windungen ausgewachsener Exemplare eine nur schwach gezähnelte oder sogar ganz einfach wellig gebogene Suturlinie, die erst mit zunehmender Größe die der betreffenden Art zukommende Complication erreicht. Hier kann man sagen, daß das einzelne Individuum wenigstens in dieser Hinsicht die Entwickelungsgeschichte der ganzen Gruppe durchläuft und in seinen verschiedenen Altersstufen zur Anschauung bringt.

Es soll an diesem Ort keineswegs der Versuch gemacht werden, eine Uebersicht auch nur der wichtigsten Ammonitenformen zu geben, von denen bereits über 2000 Arten beschrieben sind und noch viele unbenannt in den Sammlungen liegen. Nur einige der gemeinsten Arten mögen als Beispiele aus der Masse herausgegriffen werden.

Schon frühzeitig hat man sich genöthigt gesehen, die Ammoniten nach dem allgemeinen Bau der Schale, der Oberflächenverzierung und dem Verlauf der Suturlinien in Familien zu zerlegen. In neuester Zeit wurde

bei derartigen Classificationsversuchen außer den bereits angeführten Merkmalen noch auf die Länge der Wohnkammer, auf die Ausbildung der Mundöffnung und auf das Vorhandensein und die Beschaffenheit der sogenannten Aptychen Gewicht gelegt. Diese Aptychen sind kalkige oder hornige, meist paarige Schalen von röhriger Structur, welche sich häufig in der Wohnkammer der Ammoniten, und zwar gerade an einer Stelle finden, wo das weibliche Nautilusthier große, zu den Geschlechtsorganen gehörige Drüsen besitzt. Man vermuthet deßhalb, daß die Aptychen, deren Beschaffenheit bei den verschiedenen Ammonitenarten sehr erheblich variirt, kalkige Deckel jener „Nidamentaldrüsen" darstellen.

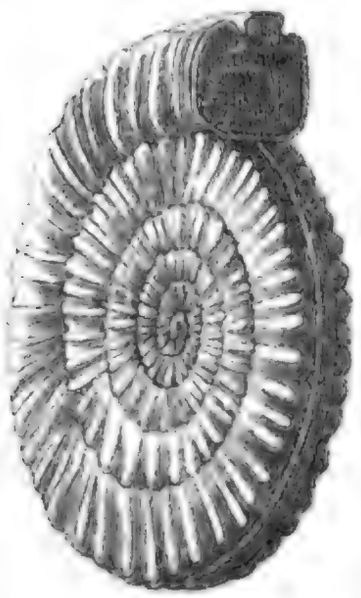


Fig. 118. Ammonites spiratissimus aus dem unteren Lias.

Fig. 119. Ammonites circumspinosus mit Aptychus aus dem weißen Jura.

Unsere Abbildungen zeigen uns in Fig. 119 einen jurassischen Ammoniten mit dickem, schildförmigem Aptychus.

*) Von α. privativum und πτύσσειν, zusammenklappen. Schalen, die sich nicht zusammenklappen lassen.

Die zerſchlitzte Suturlinie iſt auf der Oberfläche des Steinkerns ſichtbar. Der daneben ſtehende Ammonit (Fig. 118) ſtammt aus dem unteren Lias und gehört in die Gruppe der Widderhörner (Arietites), welche ſich durch einen von zwei Furchen umgebenen Kiel auf dem Schalenrücken auszeichnen. Sie ſind auf den Lias beſchränkt, erreichen zuweilen koloſſale Dimenſionen und werden im badiſchen Breisgau als Wahrzeichen in die Giebel der Bauernhäuſer eingemauert.

Während ſich die Windungen bei den Arieten nur loſe auf einander legen, gibt uns der in Fig. 120 abgebildete Ammonit das Beiſpiel eines enggenabelten Gehäuſes, bei welchem jede Windung die vorhergehende vollſtändig ſeitlich umfaßt. Die Suturlinie dieſes Ammoniten ſowie ſeiner Verwandten zeichnet ſich durch blattähnliche Zerſchlitzung aus.

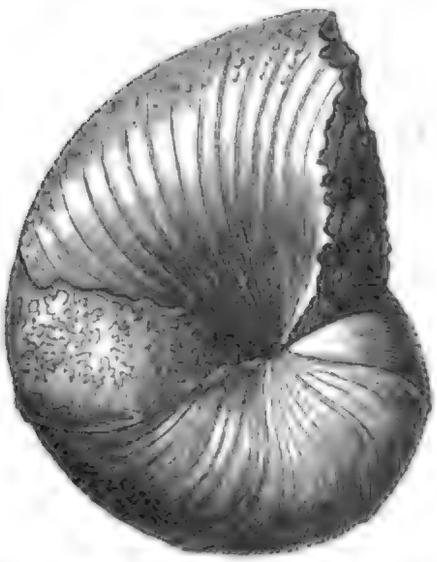


Fig. 120. Ammonites Kochi aus tithoniſchem Kalkſtein.

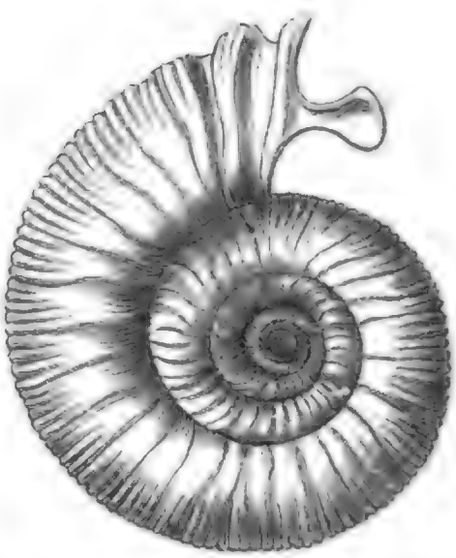


Fig. 121. Ammonites polyplocus aus dem weißen Jura.

Als Probe einer im weißen Jura ungemein verbreiteten Ammonitengruppe iſt in Fig. 121 ein voll-

ſtändiges, noch mit Mundſaum verſehenes Exemplar von Ammonites polyplocus dargeſtellt.

Im Jura und in der unteren Kreide liegt die Blütheperiode der Ammoniten. Da finden ſie ſich, von der Größe eines Weſtenknopfes bis zu der eines Wagenrades ſchwankend, in ſolchem Uebermaß von verſchiedenen und doch wieder nahe verwandten Formen, daß man einem faſt unentwirrbaren Chaos von Arten gegenüber ſteht. Es laſſen ſich zuweilen gewiſſe Ammoniten durch mehrere auf einander folgende Schichten und ſogar Stufen ohne merkliche Veränderungen verfolgen; weit öfter aber zeigen ſie in jedem neuen geologiſchen Horizont feine Differenzen, die ſich in aufſteigender Linie ſo ſehr anhäufen, daß die Endglieder ein und derſelben Formenreihe ſehr abweichende Merkmale beſitzen können. Die Herren Waagen und Neumayr haben in ausführlichen, mit vielen bildlichen Darſtellungen ausgeſtatteten Abhandlungen den Nachweis geliefert, daß gewiſſe langlebige Ammoniten-Formen (wie die Gruppen des A. subradiatus und A. heterophyllus) ſich bei hinlänglichem Material in eine ganze Anzahl innig verbundener, aber durch kleine Abweichungen unterſcheidbarer, zeitlich getrennter Arten zerlegen laſſen. Für die Anhänger der Deſcendenztheorie liefern ſolche Ammonitenreihen höchſt willkommene Belege.

Wenn die paläolithiſchen Nautilen und die triaſiſchen Ceratiten ihre ſogenannten Nebenformen mit aufgelöſter, Stab-, Haken- oder Schrauben-ähnlicher Spirale beſitzen, ſo ſind ſie auch bei den Ammoniten in reichem Maße vorhanden. Dieſelben beginnen bereits im mitt-

leren Jura und erreichen ihren Höhepunkt in der unteren Kreide.

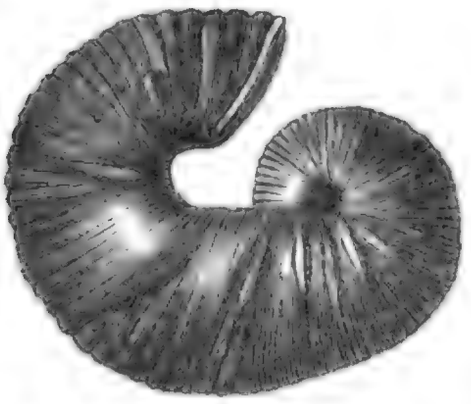


Fig. 122. Scaphites aequalis aus der mittleren Kreide.

Der Reigen wird durch die Gattungen Scaphites*) und Ancyloceras**) eröffnet. Bei der ersteren (Fig. 122) behalten die inneren Windungen noch die Gestalt eines regelmäßigen Ammoniten, aber die Wohnkammer verlängert sich zu einem am Ende umgebogenen Stiel. Das ganze Gehäuse läßt sich mit einem Kahn vergleichen.

Bei Ancyloceras (Fig. 123) ergreift das Bestreben, sich loszulösen, auch die inneren Umgänge, und bei Hamites***) verlieren die letzteren sogar ihre spirale Richtung, so daß das Gehäuse einem Haken ähnelt.

Von Hamites zu dem einfach gekrümmten, nicht mehr umgeknickten Toxoceras†) ist nur ein kleiner Schritt, und dieser nähert uns der geraden, stabförmigen Röhre des Baculites.††)

Die Gattung Turrilites†††) (Fig. 124) endlich windet ihre Schale in einer Schraubenspirale auf.

So hätten wir denn bei den Nautilen, Ceratiten und Ammoniten drei zu verschiedenen Perioden sich wieder-

---

*) Von σκάφη, Kahn.

**) ἀγκύλος, krumm; κέρας, Horn.

***) hamus, der Haken.

†) τόξον, Bogen. - ††) baculus, Stab.

†††) turris, Thurm.

holende Parallelreihen von Seitenausläufern eines ſpiral eingerollten Normaltypus, welche in den drei Familien nahezu denſelben Weg einſchlagen. Sie ſtellen ſich immer erſt ein, wenn der betreffende Normaltypus ſeinen Höhenpunkt überſchritten hat und bereits im Niedergang begriffen iſt. Man hat in dieſen Nebenformen das Anzeichen einer eintretenden Degeneration erkennen wollen,

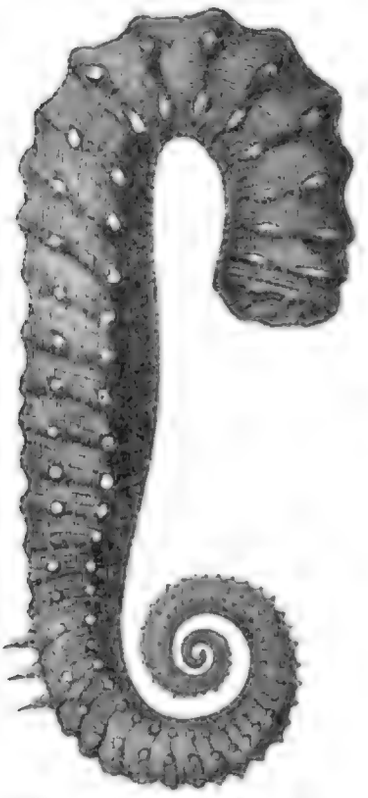


Fig. 123. Ancyloceras Matheronianus aus der unteren Kreide.

Fig. 124. Turrilites catenatus aus dem Gault.

man hat gemeint, es ſei eine Schwäche über das ganze Geſchlecht gekommen, in Folge deren die urſprüngliche Geſtalt nicht mehr in ihrer Reinheit bewahrt werden konnte — allein wer vermöchte den Beweis zu führen, daß die aufgerollten, Schrauben-, Bogen- oder Stabförmigen Röhren minder vollkommen und den äußeren Verhältniſſen weniger angepaßt ſeien, als die einfach

ſpiralen? Wer in der ganzen organiſchen Schöpfung nur ein Reſultat des Kampfes ums Daſein erblickt, müßte in den Nebenformen der drei Vierkiemener-Familien eher höher entwickelte als degenerirte Formen erkennen, denn ſo oft ſie auf dem Schauplatz erſcheinen, wird der urſprüngliche, einfache Typus eingeſchränkt und geht raſch ſeinem Verfall entgegen. Nur eine einzige, und zwar gerade die einfachſte Form, die Perlbootſchnecke (Nautilus), beſteht ſiegreich den Kampf ſowohl mit den älteren, als auch mit allen ſpäter entſtehenden Verwandten.

Die ganze hiſtoriſche Entwickelung der Vierkiemener bleibt vorerſt noch ein großes Räthſel. Warum — fragen wir — ſind die meiſten Nautiliden, alle Clymenien und Goniatiten im paläolithiſchen Zeitalter, die Ceratiten in der Trias und die Ammoniten in der oberen Kreide erloſchen? Wenn Burmeiſter meint, daß die Cephalopoden ein weites, von Küſten und Inſeln wenig unterbrochenes Meer als Tummelplatz verlangten und daß am Ende der Kreidezeit eine ungünſtige Veränderung in der Vertheilung von Waſſer und Land das Erlöſchen der Ammoniten veranlaßte, ſo genügt ein Blick auf unſere Kärtchen der Jura- und Kreide-Meere zur Widerlegung dieſer Erklärung. Wäre ſie richtig, ſo müßten die europäiſchen Meere jetzt viel eher zur Beherbergung von Cephalopoden geeignet ſein, als zur Kreidezeit, wo dieſelben weit mehr den Anblick eines von Inſeln und Halbinſeln bedeckten Archipels darboten. Ständen uns die Thiere der ausgeſtorbenen Gattungen zur Verfügung, ſo würden wir vermuthlich weniger im Dunkeln herum-

taſten. Die Schalen allein laſſen lediglich Veränderungen in der äußeren Form und in der größeren Complication der Suturlinien erkennen, von denen die letzteren wahrſcheinlich dazu dienten, dem dünnſchaligen Gehäuſe mehr Feſtigkeit zu ertheilen.

Beſſere Anhaltspunkte zur Beurtheilung der Organiſation und Lebensweiſe ſtehen uns bei den Belemniten*), den treuen Genoſſen der Ammoniten, zur Verfügung. Hier beſitzen wir nicht allein in den heutigen Meeren noch nahe Verwandte, ſondern die foſſilen Thiere ſelbſt haben im weichen Liasſchlamm von England Abdrücke ihres Umriſſes hinterlaſſen. Dadurch weiß man mit Sicherheit, daß die cylindriſch-kegelförmigen Donnerkeile oder Teufelsfinger (Fig. 126. 127) zu den Tintenfiſchen oder Sepien gehören (vgl. S. 201). An der Stelle, wo bei den Sepien auf dem Rücken das untere Ende der vom Mantel umhüllten Schale liegt, beginnt beim Belemniten ein feſter, aus ſtrahligem Kalkſpath beſtehender cylindriſcher Körper, der ſich nach hinten verjüngt und in eine Spitze zuläuft. Wie ein Stachel ragte derſelbe am Hintertheil des Thieres vor und leiſtete vermuthlich bei der ſtoßweiſen Fortbewegung den Dienſt eines Kieles. Am oberen, dicken Ende iſt der Teufelsfinger gerade abgeſtutzt und enthält eine trichterförmige Grube, die zur Aufnahme eines gekammerten Kegels beſtimmt iſt. Dieſer Kegel iſt am beſten mit einem kurzen, raſch ſich erweiternden Orthocerasgehäuſe (vgl. S. 206) vergleichbar; wie jenes iſt er von einer dünnen

*) *βέλεμνον*, Geſchoß.

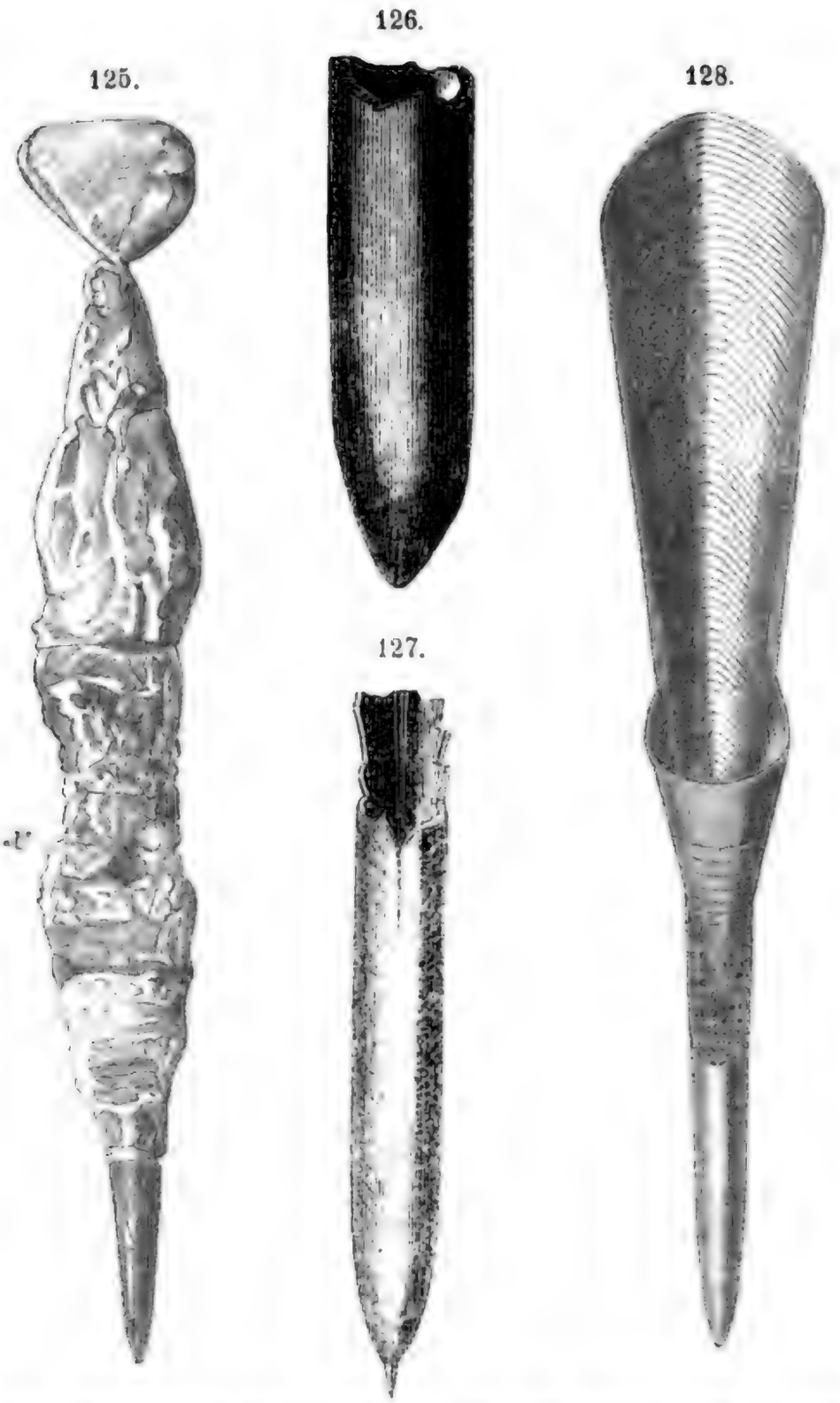


Fig. 125. Belemnites Bruguierianus aus dem unteren Lias von Charmouth in England. Abdruck des ganzen Thieres. Am Kopf sind noch die Häkchen der Arme erhalten, bei x liegt der Tintenbeutel. 126. Belemnites incurvatus aus dem oberen Lias. 127. Belemnitella mucronata aus der weißen Schreibkreide. 128. Belemnit mit gekammertem Kegel und verlängertem, blattartigem Rückenschulp (restaurirt).

Schale umhüllt und die parallelen Kammern von einem randständigen Sipho durchbohrt. An einigen trefflich erhaltenen Stücken hat man beobachtet, daß der gekammerte Kegel auf der Rückseite in ein papierdünnes, breites und langes Blatt verläuft, das genau die Stelle des Sepienschulps vertritt und auch eine ähnliche Form und Streifung besitzt. Nicht mit Unrecht hat man gesagt, daß die zusammengesetzte Belemnitenschale die Eigenschaften der Nautilidengehäuse mit denen der Sepienschulpe verbinde.

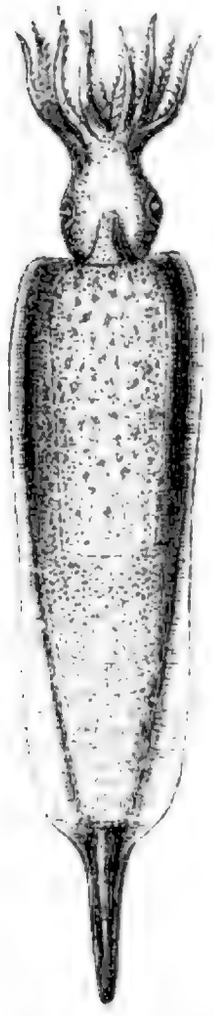


Fig. 129. Belemnitenthier, restaurirt.

Das Belemnitenthier selbst (Fig. 129) besaß, wie die Sepien, einen Dintenbeutel, zehn mit Häkchen besetzte Arme und unterschied sich von den ächten Tintenfischen wahrscheinlich nur durch schlankere Gestalt und demnach vielleicht auch durch größere Behendigkeit. Mit der Spitze nach vorn gerichtet durcheilten sie in ruckweiser Fortbewegung in großen Schaaren die Gewässer der Urmeere.

Man kennt über 250 Arten aus Lias-, Jura- und Kreide-Schichten, die freilich nur nach der Form und Verzierung der cylindrischen Kalkkegel unterschieden werden. Im Durchschnitt dürften die Belemnitenthiere so ziemlich die Dimensionen der heutigen Tintenfische besessen haben, doch gibt es immerhin im braunen Jura Kegel von $1\frac{1}{2}$ bis 2 Fuß Länge, die Riesenthieren von mindestens Manns-

länge angehört haben mußten. Solche Scheuſale ſcheinen aber auch noch heutzutage vorzukommen. Wenn ſchon die gewöhnlichen Tintenfiſche, die auf einem italieniſchen Fiſchmarkt ſelten zu fehlen pflegen, etwas unbeſchreiblich Unangenehmes und Widerliches haben, wie begreiflich iſt es da, daß die Rieſenkraken oder Polypen in der Volksphantaſie zu fabelhaften Geſchöpfen ausgemalt wurden! Die boshaften Thiere mit ihren wilden, hellleuchtenden Augen ſind im höchſten Grade gefräßig und blutgierig; ſie morden nicht blos, um ihren Hunger zu ſtillen, ſondern zu ihrem Vergnügen. Werden Menſchen von Tintenfiſchen ergriffen, ſo reiche, wie erzählt wird, kaum die Kraft eines ſtarken Mannes aus, um ſich aus der Umklammerung zu befreien; es bleibe meiſt nichts übrig, als die Arme abzuſchneiden und dann die Saugnäpfe einzeln abzulöſen. Wunderbare Sagen von Rieſenkraken, die ganze Schiffe mit Mann und Maus in Abgrund zogen, ſind noch heute unter den Seeleuten gang und gäbe; ja, Plinius, Aelian und noch im vorigen Jahrhundert der Biſchof von Bergen, Pontoppidan, erzählen von Kraken, die mehr als ein Morgen groß und förmlich mit Bäumen bewachſen ſeien. Pontoppidan meinte, ein ganzes Regiment könne auf ihrem Rücken exerciren. Solche Märchen hat ſich der fromme Mann, wie ſeine leichtgläubigen Vorgänger aus dem Alterthum, von Matroſen und alten Weibern aufbinden laſſen, aber ganz grundlos ſind ſie dennoch nicht. Es liegen zuverläſſige Nachrichten über Tintenfiſche von 10 bis 15 Fuß Länge und einem Gewicht von mehreren Centnern vor. Ein

derartiges Thier ſoll im Jahr 1861 bei Teneriffa gefangen worden ſein, ein anderes landete 1790 am Strand von Island.

Von nicht geringerer Größe dürften die Eigenthümer der Rieſenſchulpe geweſen ſein, welche im lithographiſchen Schiefer Bayerns zuweilen gefunden werden. Aechte Tintenfiſche gehören im Jura überhaupt nicht zu den ſeltenſten Vorkommniſſen und ſind manchmal noch ſo gut erhalten, daß mehrere Arten mit ihrer eigenen aufgeweichten foſſilen Sepia gezeichnet werden konnten.

Von den meſolithiſchen marinen Gliederthieren (Krebſe und Würmer) iſt wenig Intereſſantes zu berichten; dagegen finden wir bei den

Wirbelthieren

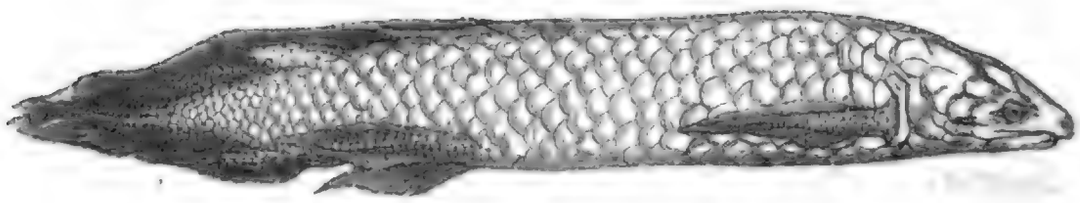
wichtige Organiſationsverhältniſſe, und zwar die überraſchendſten bei den Abtheilungen, welche im mittleren Zeitalter entweder zum erſten Mal erſcheinen oder doch erſt eine kurze Geſchichte hinter ſich haben.

Noch am conſervativſten halten ſich die Fiſche. Sie haben ſchon in der Steinkohlen- und Dyas-Formation eine Entwickelung eingeſchlagen, welche ſie noch lange Zeit verfolgen. Die wunderlichen Panzerfiſche der Devonzeit hatten bereits damals den ächten Ganoiden (vgl. S. 216) mit kleineren, ſchmelzbedeckten Glanzſchuppen Platz gemacht, und dieſe letzteren behaupten denn auch in überwiegender Weiſe im mittleren Zeitalter das Feld.

Iſt es geſtattet, aus ganz fragmentariſchen Ueberreſten Schlüſſe zu ziehen, ſo haben die ſonderbaren

amphicerken Schmelzschupper der Devonformation, von denen schon früher (Fig. 55) eine Abbildung gegeben wurde, Nachkommen auf die Trias überliefert. Es finden sich nämlich hier ziemlich häufig große, schwarzgefärbte Zähne mit gefalteter Oberfläche, von denen nur ein einziger auf jeder Kieferhälfte steht. Diese Ceratoduszähne (Fig. 132) stimmen in allen wesentlichen Merkmalen mit dem Gebiß gewisser devonischer Ga-

130.



131. 132.

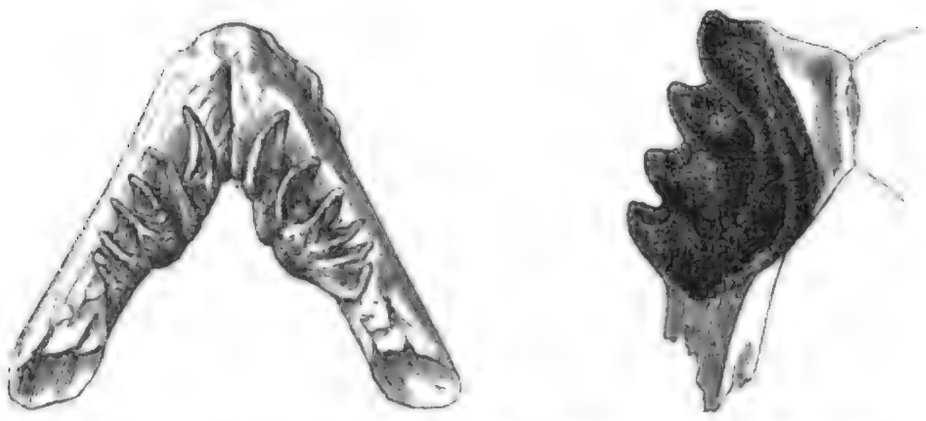


Fig. 130. Lebender Ceratodus aus Queensland in Australien.
131. Unterkiefer desselben. 132. Unterkiefer von Ceratodus Kaupi aus dem Lettenkohlensandstein von Stuttgart.

noiden (Dipterus, Ctenodus) überein. Dieselben gehören einer Gruppe an, für welche man nach der eigenthümlichen Form ihrer in der Mitte beschuppten Brustflossen die Bezeichnung „Quastenflosser" (Crossopterygier) gewählt hat. Bis vor zwei Jahren hielt man den triasischen Ceratodus für den letzten Sprößling dieser

Familie; da wurde in Flüſſen der auſtraliſchen Provinz Queensland ein ſtattlicher, vier Fuß langer Fiſch entdeckt, deſſen Zähne ſo vollkommen den foſſilen gleichen, daß die Zoologen kein Bedenken trugen, dieſe Reliquie aus einer früheren geologiſchen Periode der Gattung Ceratodus beizuzählen. Die äußeren Merkmale des auſtraliſchen Ceratodus erinnern, wie unſere Abbildung (Fig. 130) zeigt, auffallend an die paläolithiſchen Quaſtenfloſſer. Sonderbarer Weiſe beſitzt aber unſer lebender Repräſentant außer den Kiemen noch eine wohlausgebildete Lunge, welche die Stelle der Schwimmblaſe bei den gewöhnlichen Fiſchen vertritt. Dadurch iſt es ihm möglich, das Waſſer zu verlaſſen, um am Ufer umherzuſtreifen und ſeinen Magen mit Gras und Blättern zu füllen.

Außer dem Ceratodus gibt es heutzutage noch zwei weitere Lungenfiſche, von denen der eine (Lepidosiren) in Braſilien, der andere (Protopterus) in Afrika lebt. Beide beſitzen die Fähigkeit, lange Zeit ohne Waſſer zu exiſtiren; ja, bei beiden ſind die paarigen Floſſen zu fadenartigen Anhängen verkümmert, ſo daß ſie gar nicht mehr das typiſche Ausſehen der Fiſche beſitzen. Man hatte bisher die „Doppelathmer“ (Dipnoi) als eine beſondere, iſolirte Ordnung betrachtet und ſie zwiſchen die Klaſſen der Fiſche und Reptilien geſtellt; durch den Ceratodus werden dieſelben aber enge mit den Ganoiden des paläolithiſchen Zeitalters verbunden.

Bei den zahlreichen Ganoiden der Trias- und Juraformation kommen nicht allein in der Beſchaffenheit der Schuppen die mannigfaltigſten Variationen vor, ſondern auch in der Körpergeſtaltung zeigt ſich ein größerer

Formenreichthum, als in der früheren Periode. Man kennt kurze dickbäuchige Fiſche, deren Schuppenfell durch erhabene Reife geſchmückt iſt; ferner karpfenähnliche Formen, die ſich durch dicke, glänzende Rhombenſchuppen und Pflaſterzähne im Rachen auszeichnen. Zu dieſen gehört der gewaltige, faſt zwei Meter lange Lepidotus maximus (Fig. 132) aus dem lithographiſchen Schiefer von Solenhofen in Bayern, in welchem die Ganoiden überhaupt den Höhepunkt ihrer Dimenſionsverhältniſſe erreichten. Von ſehr ſonderbarem Ausſehen ſind auch die Aſpidorhynchen mit ihrem ſchnabelförmig verlängerten Oberkiefer.

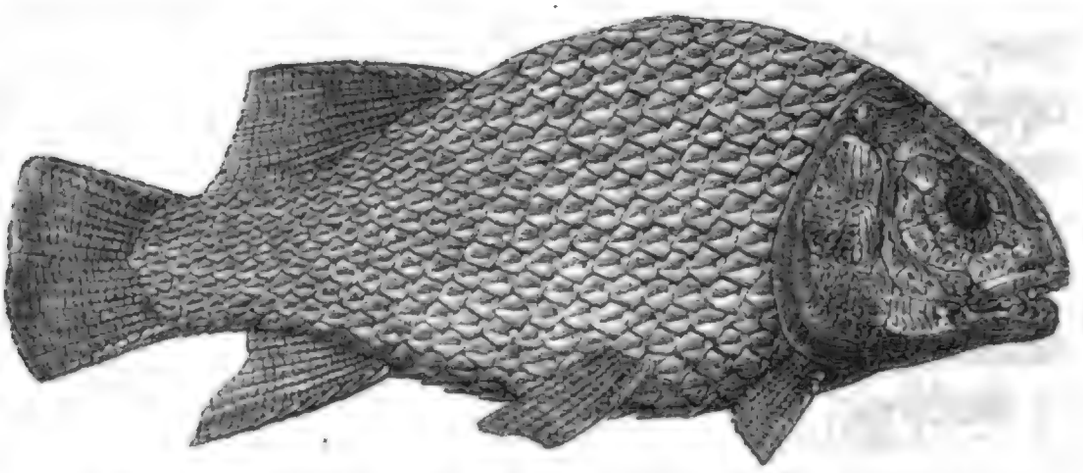


Fig. 133. Lepidotus maximus (reſtaurirt) aus dem lithographiſchen Schiefer von Solenhofen.

Eine beachtenswerthe Umänderung tritt in der Bildung der Schwanzfloſſe ein. Es verliert ſich nach und nach die heterocerke, einen embryonalen Zuſtand andeutende Geſtalt. Auch im inneren Skelet erkennt man eine fortſchreitende Verknöcherung der Wirbelſäule bei den verſchiedenen Gattungen. Zuerſt wird der knorpelige Rückenſtrang von knöchernen Halbbogen, dann von einem dünnen geſchloſſenen Knochenring umhüllt, und ſchließlich

füllt ſich auch dieſer mit Knochenſubſtanz, ſo daß damit die normale Skeletbildung unſerer heutigen Knochenfiſche ſo ziemlich erreicht iſt.

Im oberſten Jura, wo die Ganoiden auf dem Höhepunkt ihrer Entwickelung ſtehen, zweigt ſich eine Familie mit dünnen, abgerundeten Schmelzſchuppen und völlig verknöchertem Skelet vom Hauptſtamm ab. Dieſe unanſehnlichen Fiſche aus den Gattungen Leptolepis, Thrissops, Aethalion u. ſ. w., welche wohl die Rolle unſerer heutigen Häringe und Weißfiſche geſpielt haben mögen und deren Abdrücke meiſtens auch in großer Zahl vereinigt auf den Schichtflächen liegen, werden von dem berühmten Ichthyologen Agaſſiz noch zu den Ganoiden gerechnet; die meiſten ſpäteren Autoren dagegen betrachten ſie als die älteſten Repräſentanten der ächten Knochenfiſche.

Es beſtätigt nur unſere bereits in anderen Thierklaſſen gemachten Erfahrungen, daß die Ganoiden, nachdem ſie den bei ihrem Bauplan überhaupt möglichen Höhepunkt von Vollkommenheit erreicht hatten, an Formenreichthum und Häufigkeit abnehmen und ſchon in der oberen Kreideformation in beiden Beziehungen von den mit jugendlicher Kraft aufſtrebenden Knochenfiſchen überflügelt werden. Wenn neben den Ganoiden während des ganzen mittleren Zeitalters auch Haie und andere Knorpelfiſche vorkommen, und zwar in Gattungen und Arten, welche ſich weder durch beſondere Größe, noch ſonſtige auffällige Eigenſchaften auszeichnen, ſo liefern uns dieſelben abermals ein Beiſpiel von ſehr langſamer Entwickelung, aber um ſo größerer Langlebigkeit. Es ſcheint uns die Paläontologie überhaupt zu lehren, daß

mit geringer Gestaltungskraft fast immer auch eine gewisse Garantie für eine dauernde Existenz verbunden ist.

Ganz anders zeigt sich die Entwickelung bei den Amphibien und Reptilien. Hier haben wir rasche Umprägung, aber auch eben so rasches Vergehen der Formen. Beide Klassen stützen sich auf eine verhältnißmäßig kurze historische Vergangenheit; ihre Ahnen reichen nur bis in die Steinkohlenzeit zurück. Es liegt jedoch in denselben, und zwar besonders in den Reptilien, eine solche Fülle von formbildender Kraft, daß sie in raschem Laufe schon während des zweiten Zeitalters auf den Höhepunkt ihrer Entwickelung gelangen und den späteren Perioden nur noch die Ausbildung einzelner, durch lange Lebensdauer ausgezeichneter Zweige übrig lassen. Die Bedeutung der Reptilien für die mesolithische Periode erhellt am besten aus der Thatsache, daß ihr die Hälfte aller bekannten Ordnungen ausschließlich angehört.

Bei der großen Ausdehnung der urweltlichen Meere dürfen wir uns nicht wundern, daß Strand- und Seebewohnende Reptilien weit reichlicher vorhanden waren, als heutzutage, wo die Crocodilier noch allein diesen Typus repräsentiren.

In der deutschen Trias finden sich bereits Ueberreste von drei höchst merkwürdigen Meersaurierfamilien. Am räthselhaftesten sind darunter die Placodonten*), von denen im Muschelkalk zwar mehrere Schädel und Unterkiefer, aber niemals vollständige Skelete gefunden worden sind. Man befindet sich über den Körperbau

*) πλάξ, Platte; ὀδούς, Zahn.

Fig. 134. Placodus hypsiceps aus dem Muſchelkalk von Bayreuth.
(Schädel von der Seite geſehen.)

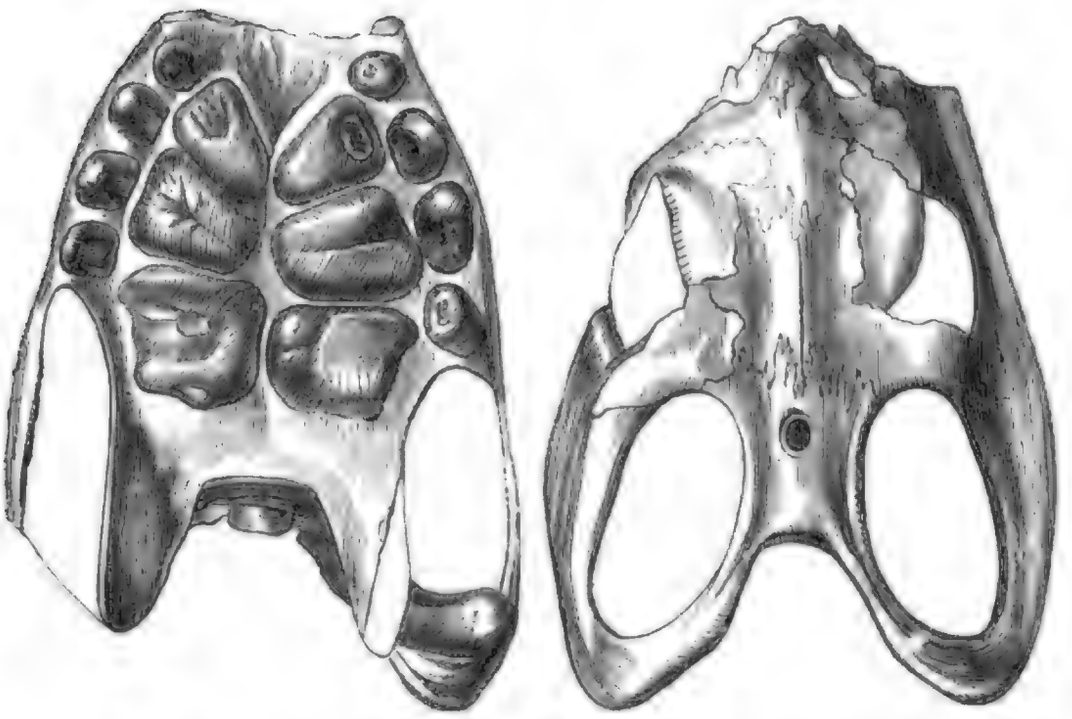


Fig. 135. Placodus gigas aus dem Muſchelkalk von Bayreuth.
(Schädel von oben und unten geſehen. Die Schnauze iſt abgebrochen.)

dieſer Thiere vollſtändig im Unklaren und kennt nicht einen einzigen Knochen, den man mit genügender Sicherheit der Gattung Placodus zuſchreiben dürfte.

Die Schädel erreichen ungefähr $^3/_4$ Fuß in der Länge. Durch den abgeplatteten Scheitel mit den großen Schläfenöffnungen, die weit vorn gelegenen Augenhöhlen und durch das ſchräg abfallende Geſicht erhalten ſie einige Aehnlichkeit mit Säugethierköpfen, an welche auch die Lage der Naſenlöcher erinnert. Zahl und Anordnung der Schädelknochen, eine rundliche Oeffnung im Scheitelbein und vor Allem der einfache Hinterhauptsgelenkkopf ſetzen übrigens die Reptiliennatur außer Zweifel. Auf Gaumen und Oberkiefer ſtehen rundliche Mahlzähne von anſehnlicher Größe und pflaſterartiger oder bohnenförmiger Geſtalt, am vorderen Ende der Schnauze ſtumpfe, kegelförmige Fangzähne. Alle Zähne ſind von ſchwarzem, glänzendem Schmelz bedeckt. Das Gebiß erinnert ſo ſehr an gewiſſe noch jetzt lebende Seefiſche aus der Familie der Sparoiden, daß Agaſſiz die erſten, von Graf Münſter entdeckten Placodus-Reſte den Fiſchen zuzählte. Unter den Reptilien läßt ſich das Gebiß einer einzigen, in Auſtralien vorkommenden Eidechſengattung (Cyclodus) vergleichen.

Als Repräſentant einer zweiten, höchſt abenteuerlichen Meerſaurierfamilie aus der Triaszeit mag der Baſtardſaurier (Nothosaurus) Erwähnung finden. Auch von dieſem hat der Muſchelkalk die beſten Ueberreſte, beſtehend in mehreren Schädeln, vielen vereinzelten Knochen und einem faſt vollſtändigen Skelet, geliefert. Der ſchmale, langgeſtreckte, zuſammengedrückte Kopf von un-

gefähr 1 Fuß Länge zeichnet ſich durch ungewöhnlich große Schläfengruben aus. Etwas vor der Mitte liegen die Augen und in geringer Entfernung davon die beiden, wie bei den Eidechſen getrennten Naſenlöcher. Die ſcharf zugeſpitzten coniſchen Zähne verwachſen jedoch keineswegs mit den Kieferknochen, ſondern ſtecken, wie bei den Crocodilen, in beſonderen Zahngruben. An dieſen halb eidechſen-, halb crocodil-artigen Kopf lenkt ſich ein langgeſtreckter, aus mindeſtens zwanzig Wirbeln beſtehender Hals ein; ihm folgt ein kurzer, gedrungener Rumpf mit kräftigem Bruſtgürtel und Becken, woran ſich vier Ruderfüße von mäßiger Länge anheften. Ein kurzer Schwanz beſchließt das Skelet des ſeltſamen, nackthäutigen Thieres, das ſich wohl mit einem gerupften Schwan vergleichen ließe, wenn nicht ſeine Körperlänge mindeſtens 8—10 Fuß betrüge. Der Nothosaurus ſtand übrigens nicht als Einziger ſeiner Art in der Triasformation da; er war vielmehr von einer ganzen Schaar ähnlicher Genoſſen umgeben, die durch mannigfache, bald breite, bald abgeſtutzte, bald zuſammengedrückte Entwickelung der Schnauze ganz verſchiedenartige Phyſiognomie erhielten. Leider kennt man von den meiſten triaſiſchen Meerſauriern nur ſpärliche Ueberreſte — eben genug, um ihre Exiſtenz zu erweiſen und unſere Neugierde zu erregen.

Im verſteinerungsreichen Schwabenlande, wo neben den eigentlichen Fachgelehrten zahlreiche Liebhaber auch die verſteckteſten und unſcheinbarſten Foſſilreſte aufzuſpüren wiſſen, hat der Keuper in nächſter Umgebung von Stuttgart Fragmente eines Crocodiliers von anſehnlicher Größe geliefert. Iſt man auch noch nicht

im Beſitze von ſämmtlichen Skelettheilen des Belodon oder Nicrosaurus*), wie er auch genannt wurde, ſo genügt doch das im Stuttgarter Muſeum angehäufte Material zur Reſtauration dieſes erloſchenen Thieres. Der tadellos erhaltene Kopf nebſt Unterkiefer mißt $2^1/_2$ Fuß in der Länge. Seine hintere Hälfte unterſcheidet ſich wenig vom gewöhnlichen Gangescrocodil (Gavial); auch die Schnauze iſt beträchtlich verlängert und wie beim Gavial mit zugeſpitzten Zähnen bewaffnet, zeichnet ſich aber durch größere Höhe, ſeitliche Compreſſion und eine ſehr auffallende naſenartige Krümmung aus.

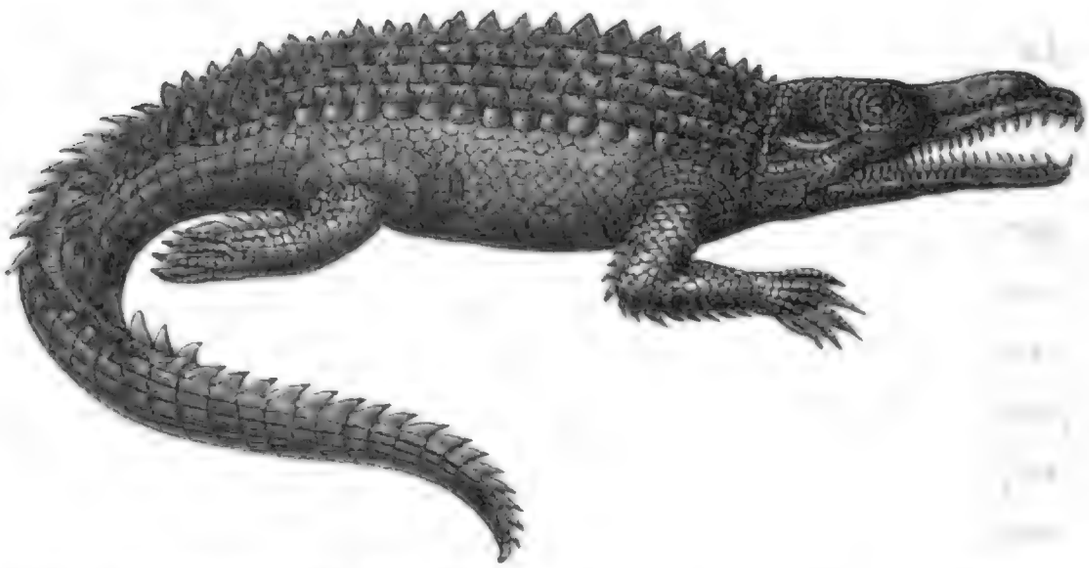


Fig. 136. Reſtauritte Bild des Belodon aus dem Keuper von Stuttgart.

Paſſen alle bisher genannten Merkmale recht gut auf die Crocodilier, ſo macht uns die Lage der Naſenlöcher wieder völlig irr; man hätte dieſelben, gehörte

*) Belodon, von βέλος, Pfeil, und ὀδους, Zahn; Nicrosaurus, der Neckarſaurier.

der Belodon zu den Crocodilen, am vorderen Ende der Schnauze in Geſtalt einer gemeinſamen großen Oeffnung zu ſuchen, aber ſtatt deſſen liegen ſie, vollſtändig getrennt, weit zurück an der Baſis der Schnauze, genau an der Stelle, wo wir ſie bei den Eidechſen zu ſehen gewohnt ſind. Auch im Skeletbau zeigt ſich eine Vermiſchung von Crocodil- und Eidechſen-Charakteren, ſo daß man den Belodon füglich als Stammform verſchiedener Gattungen oder Familien anſehen kann, welche ſich erſt im Verlaufe der geologiſchen Formationen geſchieden oder gleichſam abgeklärt haben. Beim Belodon, deſſen Länge auf etwa 22 Fuß geſchätzt wird, ſowie bei ſeinem viel kleineren Zeitgenoſſen Dyoplax iſt der Körper wenigſtens theilweiſe mit Knochenſchildern gepanzert und überhaupt der Crocodiltypus überwiegend.

In der Juraformation erſcheint derſelbe ſchon in weit größerer Annäherung an die lebenden Formen. Die Familie der Teleosaurier*) liefert uns in der That Geſchöpfe, in denen wir ſofort die Vorläufer des heutigen ſchmalſchnauzigen Ganges-Crocodils (Gavial) erkennen: ſo ſehr ſtimmt das ganze Ausſehen beider überein. Eine ſorgſame Unterſuchung freilich ergibt mehrfache bemerkenswerthe anatomiſche Verſchiedenheiten. Es fehlen nämlich dem Teleoſaurus-Schädel bei aller Aehnlichkeit mit dem Gavial doch nicht die verwandtſchaftlichen Anklänge an den Eidechſenkopf. So beſitzen die älteſten Arten auffallend große Schläfengruben und kleine, rundum knöchern begrenzte Augenhöhlen; bei den

*) τέλεος, vollkommen; σαῦρος, Eidechſe.

jüngeren Arten aus dem braunen Jura von Caen in Calvados werden die Schläfengruben etwas kleiner, die Augenhöhlen größer, und je weiter wir in der Schichtenreihe aufſteigen, deſto mehr nähern ſich dieſe Verhältniſſe den Gavialen der Jetztzeit. Beim Teleosaurus liegen die vereinigten Naſenlöcher ganz am vorderen Ende der langen, mit ſpitzen Zähnen beſetzten Schnauze. Der Rumpf iſt mit rauhen Knochenplatten geſchützt, und zwar zählt man auf der Oberſeite zwei aus vielen viereckigen Schildern zuſammengeſetzte Längsreihen, während den Bauch ein breites, aus mehreren Reihen von kleinen Platten gebildetes Pflaſter bedeckt. Unter den lebenden Crocodiliern beſitzen nur die in allen ſonſtigen Merkmalen ziemlich ferneſtehenden amerikaniſchen Alligatore einen Bauchpanzer; den Gavialen fehlt eine derartige Bedeckung des Unterleibs. Zu dieſen Differenzen kommt noch die Beſchaffenheit der beiderſeits abgeplatteten oder ſogar nach Art der Fiſchwirbel vorn und hinten ausgehöhlten Wirbelkörper, ſowie die auffallend ſtarke Entwickelung der Hinterfüße beim Teleosaurus hinzu. Ausgewachſene Skelete meſſen von der Schnauze bis zur Schwanzſpitze etwa 20 Fuß, ſtehen ſomit den jetzigen Crocodilen an Größe gleich. Die Teleoſaurier führten höchſt wahrſcheinlich eine amphibiſche Lebensweiſe. Ihr ganzer Körperbau, namentlich ihre Füße ſind zum Schwimmen und Gehen eingerichtet; ſicherlich waren ſie aber im Waſſer weit behender und geſchickter, als am Ufer, wo ſie auf ihren kurzen Beinen nur langſam fortkriechen konnten und wo der ſchwer nachſchleppende Schwanz ihre Bewegungen hemmen mußte.

Wie ſich die Teleoſaurier an die oben beſchriebenen triaſiſchen Stammformen anſchließen, ſo beſitzen auch die Baſtardſaurier des Muſchelkalks in den Jura- und Kreidebildungen Verwandte von ähnlicher Organiſation. Im engliſchen Lias liegen vollſtändige Skelete des monſtröſen, 10—15 Fuß langen Plesiosaurus*) (Fig. 137) oder Schlangenſauriers in wundervoller Erhaltung begraben. Fragmentariſche Reſte derſelben oder ſehr naheſtehender Gattungen haben ſich in verſchiedenen Stufen des Jura und der Kreide gefunden, und wenn ſich die Angaben Haaſt's beſtätigen ſollten, ſo wäre Neuſeeland der einzige Ort, wo ächte Meerſaurier die meſolithiſche Periode überlebten und bis in die Tertiärformation herauf reichen. Ein wunderliches Gemiſch von Merkmalen feſſelt unſere Aufmerkſamkeit bei der Betrachtung des Plesiosaurus. Vor Allem fällt die ungeheure Entwickelung des Halſes auf, der je nach den Arten aus 20—40 Wirbeln beſteht. Bedenken wir, daß die Giraffe nur 7 und der Schwan, das langhalſigſte Thier der Jetztzeit, nur 23 Halswirbel beſitzen, ſo tritt die Bedeutung der genannten Zahlen erſt ins rechte Licht. Da, wo ſich der ſchlangenartige Hals an den Rumpf anheftet, beſitzt er eine anſehnliche Dicke und wird ſogar durch kurze, beilförmige Rippchen verſtärkt, gegen vorn wird er immer ſchlanker und trägt ein Köpfchen, deſſen geringe Größe in keinem Verhältniß zu den anderen Körpertheilen ſteht. Dieſer kleine Kopf erinnert noch an Nothosaurus, aber in der kür-

*) πλήσιος, ähnlich (nämlich den Schlangen).

zeren, gedrungeneren Form und den weit hinten gelegenen getrennten Naſenlöchern tritt der Eidechſencharakter deutlicher hervor, obwohl andererſeits die Beſchaffenheit der Geſichtsknochen und die Einfügung der ſtarken, kegelförmigen Zähne in beſondere Gruben auch Beziehungen zu den Crocodilen bekunden. Wäre der Rumpf des Plesiosaurus von den übrigen Körpertheilen getrennt gefunden worden, ſo hätte man vermuthlich aus der ganz unerhört maſſigen Anlage der Bruſtknochen, die einen förmlichen Panzer bilden, auf eine Verwandtſchaft mit den Schildkröten geſchloſſen. Auch das Becken iſt entſprechend ſtark entwickelt, die Rippen ſind entweder am Bruſtgürtel angewachſen oder durch beſondere auf der Bauchſeite gelegenen Bauchrippen verbunden. Es ſtellt ſomit der ganze gedrungene Rumpf einen ringsum geſchloſſenen Korb dar. Der kurze Schwanz konnte beim Schwimmen und Tauchen recht wohl als Steuer dienen. Für die vier gleichen, ſchmalen und langgeſtreckten Extremitäten kennt man unter den heutigen Reptilien nichts Aehnliches. Hände und Füße waren fünffingerig und wie der ganze Körper von einer nackten Haut umgeben. Sie gleichen in ihrem Bau den Extremitäten der Delphine und Wale, und können eher Floſſen als Füße genannt werden.

Der Plesiosaurus fand allein im Meer ſein richtiges Lebenselement. War es ihm vielleicht auch möglich, zeitweilig das Ufer zu beſuchen, ſo konnte er doch nur im Waſſer ſeine ganze Geſchicklichkeit entfalten. Sein ſtarker, beweglicher Hals und ſein kräftiges Gebiß mußten ihn übrigens zu einem gefährlichen Gegner ſelbſt der-

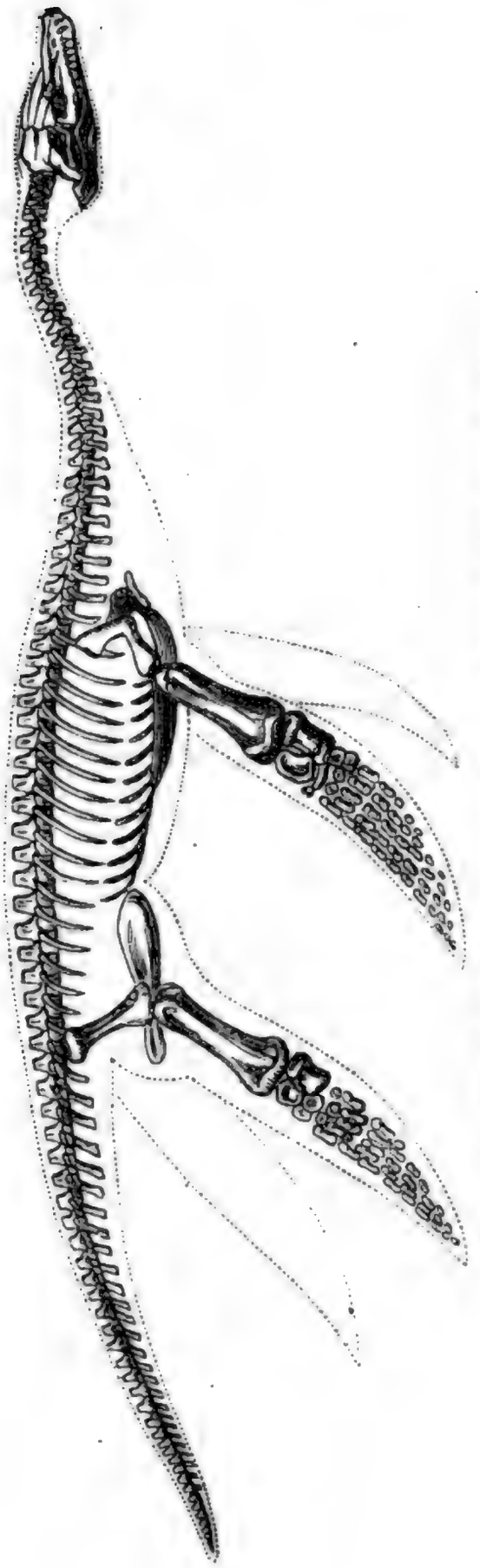


Fig. 137. Skelet vom Plesiosaurus aus dem unteren Lias von England.

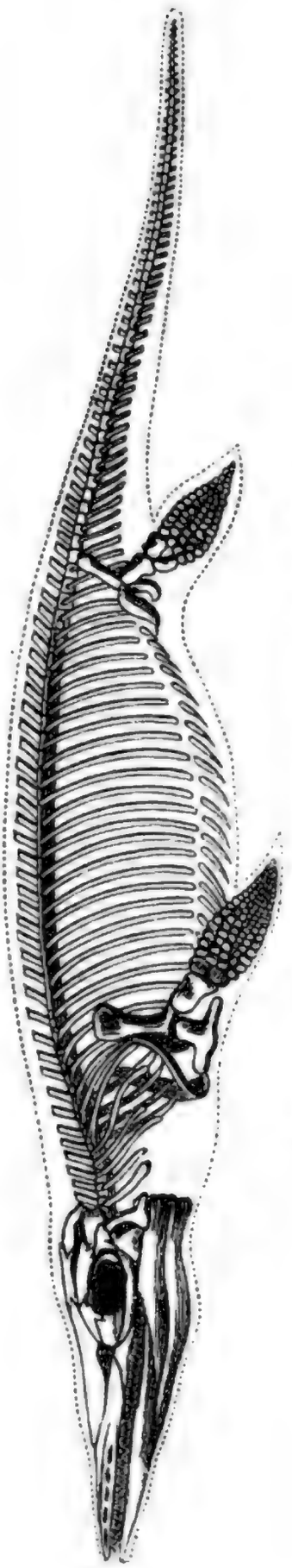


Fig 138. Skelet vom Ichthyosaurus aus dem Lias.

jenigen Thiere machen, die ihm an Behendigkeit überlegen waren. Es iſt ſeltſam, wie auf den Plesiosaurus die Merkmale der verſchiedenſten Waſſerbewohner zuſammengetragen erſcheinen, gleichſam als ob die Natur in ihm den Prototypen eines ſchwimmenden Wirbelthieres von höherer Organiſation hätte erzeugen wollen. Seine Schädelmerkmale müſſen wir heute in zwei ſcharf getrennten Ordnungen ſuchen, ſeinen langen Hals haben die Waſſervögel geerbt, ſeine Floſſen die Meerſäugethiere angenommen und ſeinen Bruſtkorb die Schildkröten in eigenthümlicher Weiſe weiter entwickelt.

Vom häufigſten Meerſauriertypus des zweiten Zeitalters, vom Ichthyosaurus*) (Fig. 138) oder Fiſchſaurier, hat die Trias nur zweifelhafte Spuren geliefert. Aus dem deutſchen Lias dagegen kannte man ſchon ſeit mehr als 100 Jahren kurze, doppelt ausgehöhlte Wirbel, die ſo lange Haifiſchen zugeſchrieben wurden, bis endlich ein im Jahre 1812 an der Küſte von Dorſetſhire aufgefundenes Skelet die Reptiliennatur bewies. Ein junges Mädchen, Miß Mary Anning aus Lyme Regis, ſammelte Jahre lang, zuweilen mit Lebensgefahr, an dem unterwaſchenen, aus mergeligem Lias beſtehenden Ufer ein ſehr reiches oſteologiſches Material, das ſpäter die Grundlage zu mehreren trefflichen anatomiſchen Abhandlungen bot. Auch in Deutſchland haben ſich bei Banz in Franken und namentlich bei Boll in Würtemberg im oberen Liasſchiefer ſolche Fundgruben für Meerſaurier erſchloſſen, daß vollſtändige Ichthyosaurus-Skelete

*) ἰχθύς, Fiſch; σαῦρος, Eidechſe.

faſt nach Belieben der Arbeiter zu Tage gefördert werden können. Dieſelben liegen in gewiſſen Schichten in großer Menge neben einander, ſind vom Schiefer dicht umhüllt und gleichen in Leinwand eingewickelten Mumien. Die intelligenten Steinbrecher wiſſen ſofort nach den rohen Umriſſen den Werth ihres Skeletes abzuſchätzen, ſie verkaufen es im rohen Zuſtand und überlaſſen die mühſelige Arbeit des Reinigens, Ausmeißelns uud Präparirens den Liebhabern, welche oft genug den ſchwäbiſchen Sauriermarkt beſuchen.

Von der äußeren Körpergeſtalt dieſes räuberiſchen Sauriers kann man ſich eine Vorſtellung machen, wenn man unſere Abbildung des Skeletes (Fig. 138) mit einem Delphin vergleicht. Der Kopf insbeſondere mit ſeiner langen, geraden und zugeſpitzten Schnauze ähnelt weit mehr einem Delphin, als irgend einem Reptil. Die dünnen, langgeſtreckten Kiefer wären gewiß bei jedem Anprall oder ſogar bei jedem heftigen Zuſammenklappen des Rachens der Gefahr des Zerbrechens ausgeſetzt, wenn ſie nicht aus mehreren kunſtvoll zuſammengefügten Stücken beſtänden und dadurch einen höheren Grad von Elaſticität und Widerſtandsfähigkeit beſäßen. Der Rachen iſt auf den Kiefern mit derben, ſpitzen Zähnen bewaffnet, die nicht in beſonderen Gruben, ſondern in einer gemeinſamen Rinne ſtehen, in welcher ſie vom Zahnfleiſch aufrecht erhalten werden. Eine ähnliche Befeſtigung der Zähne kennt man ſonſt nur im Unterkiefer bei zwei jetzt lebenden Walfiſch-Arten (Phyſeter und Cachelot).

Am Schädel nimmt die Gehirnhöhle nur einen kleinen Raum ein, dagegen zeichnen ſich die Augen durch ungewöhnliche Größe und merkwürdigen Bau aus. Die kreisrunden Augenhöhlen befinden ſich am höchſten Theil des Schädels, der Augapfel ſelbſt war mit einem Kranz von Knochenplatten umgeben, welche in der Mitte eine runde Pupillenöffnung frei laſſen. Knöcherne Augenringe finden ſich bei Raubvögeln, bei manchen Eidechſen und Schildkröten, doch ſtets nur bei Thieren mit ſehr ausgebildetem Sehvermögen; ſie ſind bei denſelben aber nicht in einzelne Platten zerlegt und überhaupt anders entwickelt. Unmittelbar vor den Augenhöhlen liegen die kleinen Naſenlöcher. Wie bei den Fiſchen war der Kopf des Ichthyoſaurus unmittelbar mit dem Rumpf verbunden, daher iſt auch kein Hals unterſcheidbar. Die Wirbelſäule beſtand aus beiläufig 150 Wirbeln, deren Körpertheile vorn und hinten trichterförmig ausgehöhlt waren; da ſich die Bogenſtücke mit dem oberen Dornfortſatz nur loſe an den Wirbelkörper anheften, ſo findet man die letzteren gewöhnlich iſolirt. Man hat ſie häufig mit Dambrettſteinen verglichen. Die Ränder der Gelenkflächen von zwei benachbarten Wirbelkörpern berühren ſich und ſchließen ſomit einen ziemlich großen, mit gallertartiger Subſtanz gefüllten Raum ein, wodurch die Beweglichkeit der Wirbelſäule beim Schwimmen in außerordentlichem Grade begünſtigt wurde. Eine ganz ähnliche Einrichtung iſt für die Fiſche charakteriſtiſch.

Der kräftige Bruſtgürtel, welcher eine bemerkenswerthe Aehnlichkeit mit dem des auſtraliſchen Schnabelthieres beſitzt, erleichterte das Auf- und Niedertauchen

und verlieh den vorderen Gliedmaßen genügenden Halt. Der umfangreiche Bauch wurde von zahlreichen Rippen umſchloſſen, die ſich aber nicht an das Bruſtbein anheften, ſondern mittelſt beſonderer dünner Bauchrippen verbunden werden. Hinter dem Becken folgt ein enorm langer, aus 80 und mehr Wirbeln beſtehender Schwanz. Da faſt alle Skelete ungefähr am dreißigſten Schwanzwirbel eine Knickung und eine kleine Veränderung an den folgenden Wirbeln erkennen laſſen, ſo hat man vermuthet, daß die Ichthyoſauren nach Art der Haifiſche mit einer langen, ſenkrechten Schwanzfloſſe verſehen waren, die dem Körper als Steuerruder dienen konnte. Den Extremitäten fiel die Aufgabe zu, den fiſchartigen Körper mit möglichſter Geſchwindigkeit fortzubewegen, und darum ſehen wir ſie als höchſt vollkommene Ruderfloſſen ausgebildet. Die eigentlichen Arm- und Fuß-Knochen ſind zu kurzen, plattgedrückten Stücken reducirt; die Hände und Füße ſelbſt aus fünf bis ſieben, den Fingern entſprechenden Längsreihen von vieleckigen, flachen Knochenplatten zuſammengeſetzt, deren Geſammtzahl hin und wieder bis gegen 100 beträgt. Dieſe ganze ſteife Floſſe war, wie man an einem Abdruck aus dem Lias von Barrow in England ſehen kann, von einer dicken Schwimmhaut umgeben, auf welcher ſich deutliche Eindrücke von knorpeligen Strahlen erkennen laſſen. Stimmt die ganze Form dieſer Ruderfüße mit den Floſſen der Wale überein, ſo nähert ſie ſich doch durch die enorme Anzahl der polygonen Fingerglieder, ſowie durch den Umſtand, daß die Zahl der Zehen häufig mehr als fünf beträgt, in nicht geringerem Grade den Fiſchen.

Von Hautſchildern oder Schuppen iſt ſelbſt unter den günſtigſten Erhaltungsbedingungen niemals eine Spur entdeckt worden; man darf daher annehmen, daß der Ichthyoſaurus eine nackte Haut beſaß.

Ueber eine bemerkenswerthe Beſchaffenheit des Dickdarms beim Ichthyoſaurus geben uns die verſteinerten Excremente oder Koprolithen (vgl. S. 284) Auskunft. Dieſelben zeigen ſtets mehr oder weniger deutliche Spiralfurchen und können ihre Form nur durch eine an der Innenwand des Darms ſpiralig gewundene Falte erhalten haben, wie ſie ſich heutzutage beim Haifiſch und beim Stör findet. Auch über die Nahrung der Meerſaurier unterrichten uns dieſe Kothhäufchen. Sie enthalten in Menge halbverdaute Sepienreſte, Fiſchſchuppen, Gräten und ſonſtige Einſchlüſſe, die angeſchliffen und polirt eine ſo hübſche Zeichnung bilden, daß man in England die Ichthyoſaurus-Excremente zur Herſtellung kleiner Schalen und Schmuckſachen verwendet. Man hat übrigens in Schwaben auch Skelete mit leidlich erhaltenem Mageninhalt gefunden; ja, es ſind dort ſogar verunglückte Weibchen ausgegraben worden, die wohlausgebildete, mit der Schnauze nach hinten gerichtete Junge in der Beckengegend tragen. Dieſe Funde beſitzen ein beſonderes Intereſſe, weil ſie es wahſcheinlich machen, daß unſere Meerſaurier nicht wie die meiſten Amphibien und Reptilien Eier legten, ſondern lebendige Junge gebaren.

Die zahlreichen Arten, welche ſich auf Lias, Jura und Kreide vertheilen, ſchwanken bedeutend in ihren Größenverhältniſſen. Es gibt kleine Arten von höchſtens

10 Fuß Länge und 40 Fuß meſſende Rieſenformen, deren Dimenſionen unſeren Meeresſäugethieren nahe kommen.

Man hat mit Recht den Ichthyoſaurus von jeher als Muſter eines vorweltlichen Sammeltypus erklärt. Er war ein Reptil in Fiſchgeſtalt. Durch ſeine ganze Körperform, floſſenartige Füße und beweglichen Fiſchwirbel war er trefflich für das Element geeignet, in dem er ſich zu bewegen hatte. Nicht ohne Grund hat man in dem Delphin-ähnlichen Kopf, in den Walfiſch-ähnlichen Ruderfüßen und in dem an das Schnabelthier erinnernden Bruſtgürtel das Reſultat einer Anpaſſung an das äußere Medium erkennen wollen, denn wir finden eine vollkommen correſpondirende Erſcheinung bei den viel ſpäter erſcheinenden Meerſäugethieren. Das allgemeine Anſehen des Körpers blieb ſich in den Hauptzügen gleich, nur der Träger dieſes äußeren Gewandes hat ſich verändert: im mittleren Zeitalter war er, wie aus der Anordnung der Schädelknochen, aus dem einfachen Hinterhauptsgelenkkopf, aus den crocodilartigen Zähnen und allen ſonſtigen anatomiſchen Merkmalen hervorgeht, ein Reptil, in der Tertiär- und Jetzt-Zeit ein Säugethier.

Die Fiſchſaurier ſind in der jüngeren Kreidezeit bereits verſchwunden und durch einen anderen Typus von nicht geringerem Intereſſe erſetzt. Wäre es überhaupt angezeigt, den fabelhaften Begriff der Seeſchlange mit irgend einem Geſchöpf in Verbindung zu bringen, ſo würde der Maasſaurier (Mosasaurus) nebſt ſeinen Verwandten wegen ihrer enormen Länge dieſe Be-

zeichnung am ersten verdienen. Der Mosasaurus aus dem oberen Kreidetuff von Maestricht (vgl. S. 303) hatte seiner Zeit großes Aufsehen unter den Gelehrten gemacht, obwohl nur ein ziemlich beschädigter Kopf und vereinzelte Rumpftheile vorlagen, aus denen man sich nur ein unvollkommenes Bild des ganzen Thieres restauriren konnte. Eine ganze Geschichte knüpft sich an diesen berühmten, in Europa bis jetzt einzig gebliebenen Fund. Der Entdecker des Schädels, der Garnisonschirurg Hofmann sollte sich seines mit nicht geringen Opfern erkauften Besitzes nur kurze Zeit erfreuen. Er wurde durch Richterspruch einem neidischen Geistlichen, dem Eigenthümer des Steinbruchs, zuerkannt und von diesem während der Belagerung Maestrichts durch die Franzosen (1795) in der Festung verborgen. Die Republikaner waren aber wohlunterrichtet und wußten durch einen ausgesetzten Preis von 600 Flaschen Wein den Schlupfwinkel zu entdecken. Der Canonicus Godin wurde später entschädigt, der Schädel aber kam nach Paris und befindet sich jetzt im Jardin des Plantes.

Neuerdings wurden in der oberen Kreide von Nord-Amerika, und zwar in den Staaten New-Yersey, Alabama und Kansas, weit vollständigere Ueberreste von Mosasaurus und anderen naheſtehenden Gattungen gefunden.

Jeder Zoologe wird bei Anblick der nachstehenden Abbildungen des Kopfes von Clidastes (Fig. 139) erkennen, daß der ganze hintere Theil des Schädels genau wie bei den Schlangen gebaut ist. Auch die spitzen Zähne stehen nach Art der Riesenschlangen nicht allein auf den Kiefern,

ſondern auch auf den Flügel- und Gaumen-Beinen. Noch auffallender treten die Schlangenmerkmale am Unterkiefer hervor: die beiden Aeſte ſind nämlich vorn nicht feſt mit einander verwachſen, ſondern völlig getrennt, und waren bei Lebzeiten des Thieres offenbar nur durch ſehnige Bänder verbunden; hinten ſind ſie an einem

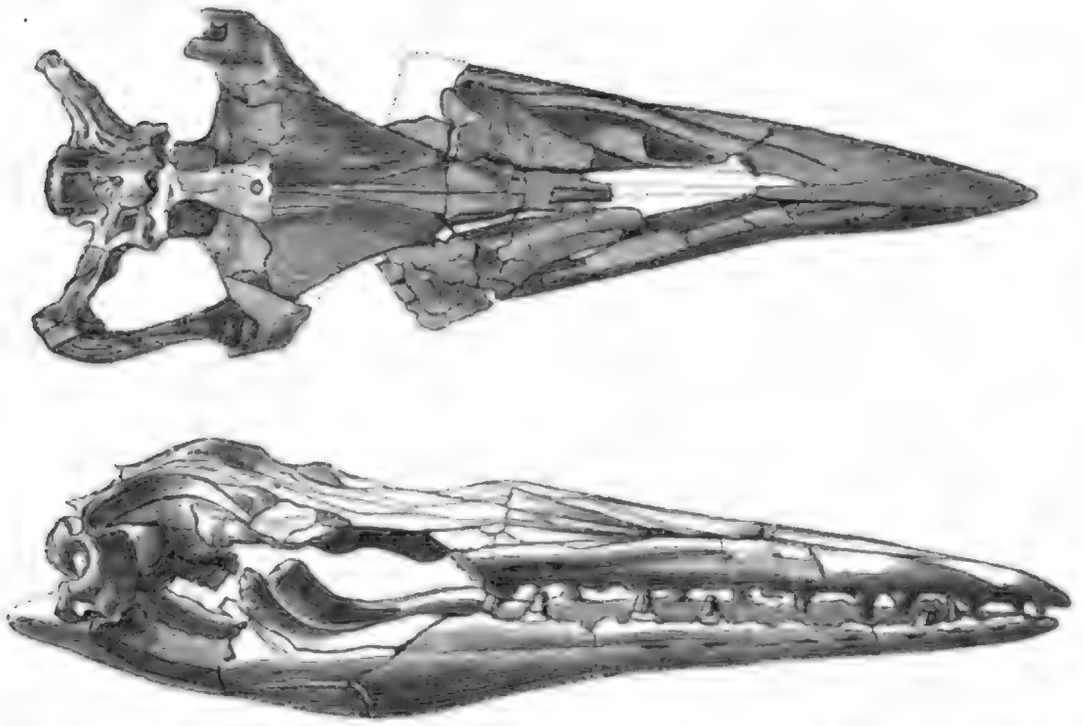


Fig. 139. Schädel von Clidastes propython aus der oberen Kreide von Alabama in Nord-Amerika.

freiſtehenden, beweglichen Knochen des Schädels (Quadratbein) eingelenkt. Ganz ſo iſt der Rachen bei den Schlangen beſchaffen, deſſen ſtaunenswerthe Ausdehnungsfähigkeit lediglich auf dieſer Einrichtung beruht. Den foſſilen Seeſchlangenköpfen fehlten aber mancherlei typiſche Eidechſenmerkmale nicht; ja, der erfahrene Cuvier ſtellte den Mosasaurus im Syſtem geradezu zwiſchen die Warneidechſen und Leguane. Wir müſſen uns nun an den gewaltigen, 3—4 Fuß langen Schädel einen geſtreckten

Körper mit rieſig langem Schwanz, kurze, mit Schwimmhaut verſehene Vorderfüße denken (Hinterfüße fehlen), um das Bild dieſer wunderbaren Geſchöpfe in unſerer Phantaſie hervorzuzaubern. Nach Cope waren ſie die längſten überhaupt bekannten Waſſerreptilien, ihre Wirbelſäule beſtand aus mehr als 100 Wirbeln und ihre Länge von der Schnauze bis zur Schwanzſpitze betrug bei einzelnen Arten 50—70 Fuß.

Noch ließe ſich die Reihe der Meerſaurier durch mancherlei Formen vervollſtändigen, aber ſchon wurde länger bei dieſen Geſchöpfen verweilt, als es eigentlich der Raum dieſer Blätter geſtattet.

Zum Schluß ſoll daher nur noch erwähnt werden, daß auch Schildkröten mit allen typiſchen Merkmalen bereits im oberen Jura vorkommen. Vom Standpunkt der Abſtammungstheorie muß das frühzeitige Erſcheinen dieſer Thiere einigermaßen überraſchen, denn ſie laſſen ſich nach jener Anſchauungsweiſe nur als ein außerordentlich differenzirter, kaum einer weiteren Ausbildung fähiger Zweig des Reptilienſtammes auffaſſen; ſie haben ſich gewiſſermaßen in eine Sackgaſſe verrannt, aus der es keine Umkehr gibt. Es liegen übrigens aus der Trias höchſt merkwürdige Reptilienreſte vor, die man mit einiger Wahrſcheinlichkeit als Vorläufer und Stammformen der Schildkröten betrachten kann. Am Cap der guten Hoffnung gibt es mehrere ausgeſtorbene Formen, deren Schädelbau in vieler Hinſicht an die Schildkröten erinnert. Der charakteriſtiſche Rücken- und Bauchpanzer allerdings war bei den Anomodontiern noch nicht entwickelt. Eine Gattung iſt vollſtändig zahnlos,

bei anderen beſchränkt ſich das Gebiß auf je einen gewaltigen Eckzahn in jedem Oberkiefer. Vom Skelet dieſer ſonderbaren Thiere ſind nur wenige Theile bekannt.

Land- und Süßwaſſer-Thiere.

Sämmtliche erhaltungsfähige Klaſſen von Land- und Süßwaſſer-Bewohnern waren im mittleren Zeitalter bereits vertreten, doch bieten darunter nur die Wirbelthiere ein ſpecielleres Intereſſe. Wer z. B. unter den Inſekten beſonders große, eigenthümlich organiſirte und ſchöne Thiere erwartet, wird ſich beim Anblick der unanſehnlichen Abdrücke aus dem Lias der Schambelen im Aargau oder aus dem lithographiſchen Schiefer in Bayern ſehr enttäuſcht finden. Es ſteht außer Zweifel, daß die älteren Inſekten in keiner der genannten Beziehungen mit den jetzigen Tropenbewohnern verglichen werden können: eine Erſcheinung, die Oswald Heer dem Mangel an Laubhölzern zuzuſchreiben geneigt iſt.

Anders verhält es ſich bei den Wirbelthieren. Waren ſchon im Meer Reptilien die hervorragendſten Geſchöpfe, ſo ſtand ihre Herrſchaft auf dem Feſtland unangefochten feſt, namentlich wenn wir ihnen nach älterem Sprachgebrauch die neuerdings als beſondere Klaſſe abgezweigten Amphibien (Fröſche und Salamander) zurechnen. Zu den letzteren gehören nach der Meinung der meiſten Paläontologen die Panzerlurche oder Froſchſaurier (Labyrinthodonten), deren Vorläufer wir bereits in den Glanzköpfen der Steinkohlenzeit kennen gelernt haben. Durch ihre rieſige

Größe freilich — der Schädel allein kann 2½ Fuß in der Länge und 2 Fuß in der Breite erreichen — unterſcheiden ſich die Panzerlurche ſehr auffällig von allen jetzt lebenden Amphibien, und auch die gewaltigen Fangzähne, die knöchernen Hautſchilder auf Kopf und Bruſt erinnern eher an Crocodile, als an Fröſche oder Salamander. Richard Owen nennt ſie geradezu zurückgebliebene Crocodile. Der breite, platte Schädel des Mastodonsaurus*) (Fig. 140) und ſeiner Verwandten nähert ſich in ſeiner ganzen Geſtalt am meiſten einem Froſchkopf. Läßt man ſich jedoch nicht vom erſten Eindruck beſtimmen und betrachtet den Schädel etwas genauer, ſo fällt zunächſt die rauhe, mit vertieften Eindrücken verſehene Beſchaffenheit der Schädelknochen auf, die überdies in höchſt eigenthümlicher Weiſe angeordnet ſind. Im Scheitelbein befindet ſich eine runde Oeffnung, die ſonſt nur bei Eidechſen beobachtet wird. In den getrennten, ganz in der Nähe des vorderen Schnauzenrandes gelegenen Naſenlöchern, ferner in der Form der inneren Schädelknochen (Gaumenbein, Flügelbein und Keilbein), endlich in dem Vorhandenſein von zwei Gelenkköpfen am Hinterhaupt tritt die Froſchnatur wieder beſtimmter hervor. Die Zähne dagegen laſſen ſich noch am beſten mit denen der Crocodile vergleichen. Allerdings ſtehen ſie nicht allein auf den Kieferknochen, ſondern auch auf Flügel- und Gaumen-Beinen in zwei parallelen Reihen. In der inneren ragen einige als ge-

*) μαστός, Zitze; ὀδούς, Zahn, wegen der eigenthümlichen zitzenförmigen Geſtalt der Fangzähne.

waltige Hauer hervor. Schneidet man einen ſolchen Zahn quer durch und legt ein dünnes Splitterchen davon unter das Mikroſkop, ſo zeigen ſich zahlloſe labyrinthiſch vom Centrum gegen die Peripherie verlaufende Linien, welche eine überaus merkwürdige, wellig gebogene Struktur

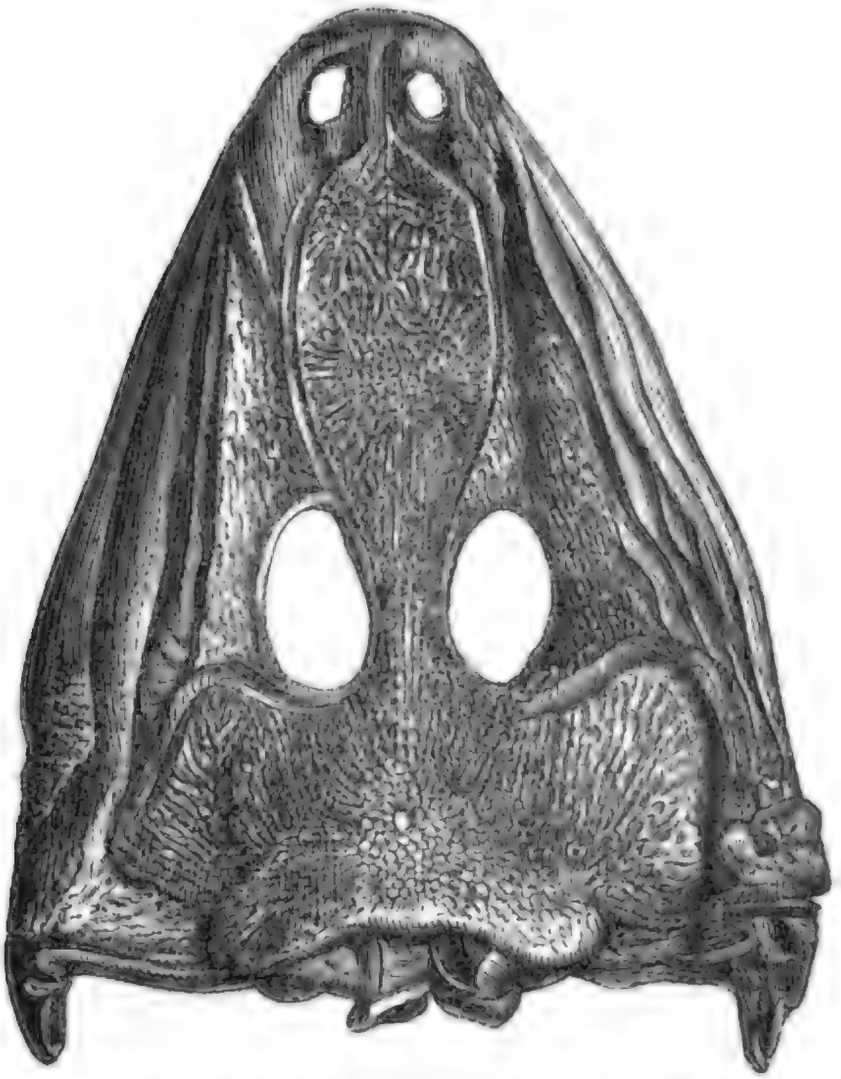


Fig. 140. Schädel von Mastodonsaurus Jaegeri aus dem Lettenkohlen-ſandſtein von Würtemberg.

der Zahnſubſtanz verrathen (Fig. 141). Nach dieſem charakteriſtiſchen Merkmal hat man die Froſchſaurier der Trias auch Labyrinthodonten*) genannt.

*) λαβύρινθος, Labyrinth; ὀδούς, Zahn.

Vom Rumpf kam bis jetzt nur einmal ein größeres, zuſammenhängendes Skeletfragment vor. Daſſelbe befand ſich in einem behauenen und bereits eingemauerten Quader, wurde aber noch rechtzeitig entdeckt und für das Stuttgarter Naturalienkabinet gerettet. Man weiß durch dieſen Fund, daß die Labyrinthodonten einen den Glanzköpfen der Steinkohlenformation (S. 220) ganz

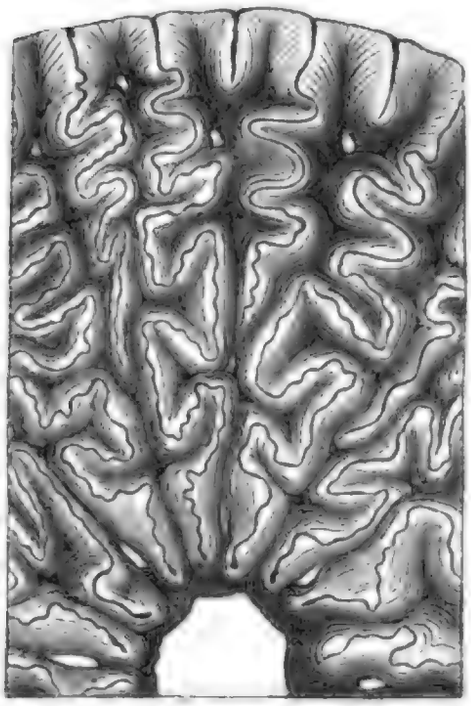


Fig. 141. Vergrößerte Anſicht eines Stückes vom Querſchnitt des Fangzahnes von Mastodonsaurus.

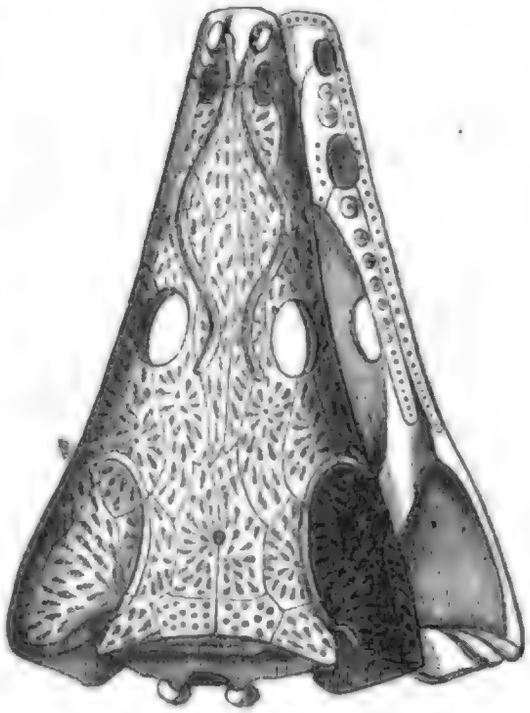


Fig. 142. Trematosaurus Brauni aus dem Keuperſandſtein von Bernburg.

ähnlichen, aus mehreren großen Hautſchildern beſtehenden Kehlbruſtpanzer beſaßen. Der übrige Körper war höchſt wahrſcheinlich mit nackter Haut bedeckt. Die zum Gehen eingerichteten kurzen Füße bieten nichts Auffallendes, dagegen ſind die Rippen weit ſtärker entwickelt, als bei den heute lebenden Amphibien.

Bei tieferem Eindringen in den Bauplan wäre noch manche Eigenthümlichkeit hervorzuheben, aber das bereits Gesagte beweist hinlänglich, daß diese Thiere weder als ächte Frösche oder Salamander, noch als Eidechsen oder Crocodile betrachtet werden dürfen. Dadurch, daß sie fast eben so gut als Prototyp der Amphibien wie der Reptilien aufgefaßt werden können, daß sie gewissermaßen beides zugleich sind, erscheint es wahrscheinlich, daß die beiden Klassen ursprünglich überhaupt noch nicht scharf getrennt waren und daß sich erst später die Repräsentanten der einen wie der anderen die ihnen zukommenden ausschließlichen Merkmale angeeignet haben.

Die geologische Lebensdauer der Labyrinthodonten war auf einen kurzen Zeitraum beschränkt. Sämmtliche Gattungen (eine etwas zweifelhafte aus der nordamerikanischen Steinkohlenformation ausgenommen), unter denen die größte (Mastodonsaurus), vielleicht eine Länge von 8 Fuß erreicht haben mag, während es der zierlichere Trematosaurus*) (Fig. 142) höchstens auf die halbe Größe brachte, fanden sich in den drei Stufen der Trias, und zwar am häufigsten im Keuper. Würtemberg hat auch von diesen Thieren die vollkommensten Ueberreste geliefert. Höchst wahrscheinlich rühren die großen, fünffingerigen Fußspuren im Sandstein von Hildburghausen und anderen Orten (vgl. S. 271) von Labyrinthodonten her.

Als im Jahre 1832 Sir Gideon Mantell einen Steinbruch bei Tilgate Forest in der Graf-

*) τρῆμα, Loch; σαῦρος, Eidechse (wegen des Loches im Scheitelbein).

ſchaft Suſſex beſuchte und an der Straße eine Anzahl Geſteinsblöcke mit Knochenfragmenten bemerkte, ahnte er nicht, daß ſich aus dieſen unſcheinbaren Trümmern das Bild eines höchſt merkwürdigen Landſaurier-Typus von rieſiger Größe herſtellen laſſen würde. Spätere Funde aus den Ablagerungen der ſogenannten Wälderſtufe vervollſtändigten den erſten, und Mantell war bald im Stande, zwei Gattungen (Iguanodon und Hylaeosaurus) zu beſchreiben, für welche Richard Owen nachträglich, da ſie von allen bisher bekannten Reptilien weſentlich differirten, die Ordnung der Dinoſaurier*) gründete. Seitdem wurden ſowohl in Europa als auch in Nord-Amerika in allen meſolithiſchen Ablagerungen zahlreiche Dinoſaurier-Reſte entdeckt, die ſich auf nahezu zwanzig Gattungen vertheilen. Freilich nur von einer einzigen kennt man das vollſtändige Skelet, und dies iſt gerade die winzigſte unter allen (Compsognathus). Alle übrigen ſind nur fragmentariſch in den Sammlungen vertreten.

Bei der außerordentlichen Verſchiedenheit der einzelnen Gattungen laſſen ſich nur wenige gemeinſame Merkmale hervorheben. So zeichnet ſich z. B. der gewaltige Iguanodon**) aus der Kreide durch einen 30 Fuß langen und etwa 12 bis 15 Fuß hohen maſſigen Körper aus. Die enorm dicken Extremitätenknochen enthalten weite Markhöhlen und erinnern in ihrer Form

*) δεινός, ſchrecklich; σαῦρος, Eidechſe.

**) Wegen der Aehnlichkeit ſeiner Zähne mit denen der jetzigen Eidechſengattung Iguana.

an die Füße der ſtärkſten Dickhäuter unter unſeren jetzigen Landſäugethieren; die langen Krallen allerdings hat man mit denen der Schildkröten verglichen. Da die Hinterfüße bei den meiſten Dinoſauriern eine weit größere Stärke und Länge als die Vorderfüße beſaßen, ſo iſt es wahrſcheinlich, daß dieſe plumpen Geſchöpfe in der Weiſe der Känguruhs auf denſelben ruhten. Nach dem Grade und der Art, wie ſich die ſpatelförmigen, zweiſchneidigen, beiderſeits tief gezackten Zähne beim Iguanodon abkauen, gehörte dieſes rieſenhafte Thier zu den Pflanzenfreſſern. Auch ſein Begleiter, der Hylaeosaurus*), deſſen Rücken ein hoher Kamm von ſpitzen Hautſtacheln zierte, ſcheint ſeinem unbeholfenen Bau nach eher die Lebensweiſe eines Faulthieres, als die eines Raubthieres geführt zu haben. Solche dürfte es unter den Dinoſauriern freilich auch gegeben haben. Es deuten wenigſtens die ſcharf zugeſpitzten, ſeitlich fein gezackten Zähne des juraſſiſchen Megalosaurus**) und des gewaltigen Zanclodon***) aus dem ſchwäbiſchen Keuper eher auf Fleiſch-, als auf Pflanzen-Nahrung. Vom letzteren befindet ſich im Stuttgarter Muſeum ein beinahe vollſtändiges Skelet, dem jedoch leider der Schädel fehlt. Von den Dimenſionen dieſes Sauriers geben die Verhältniſſe einzelner Theile eine Vorſtellung. So meſſen die Krallen des fünfzehigen Hinterfußes einen halben Schuh in der Länge und der ganze Fuß bedeckte beim Auftreten eine Fläche von drei Quadratſchuh.

*) ὕλη, Wald; σαῦρος, Eidechſe.

**) μέγας, groß.

***) ζάγκλον, Sichel; ὀδούς, Zahn.

Neben ſolchen Giganten fehlte es auch nicht an kleinen, zierlichen Formen. Das Münchener Muſeum z. B. beſitzt ein beinahe vollſtändiges, wenig mehr als ein Fuß langes Skelet der Gattung Compsognathus*) (Fig. 143). Dieſer kleine Dinoſaurier aus dem lithographiſchen Schiefer beſaß einen ächten Reptilienkopf, der aber mit dem langen gebogenen Hals faſt

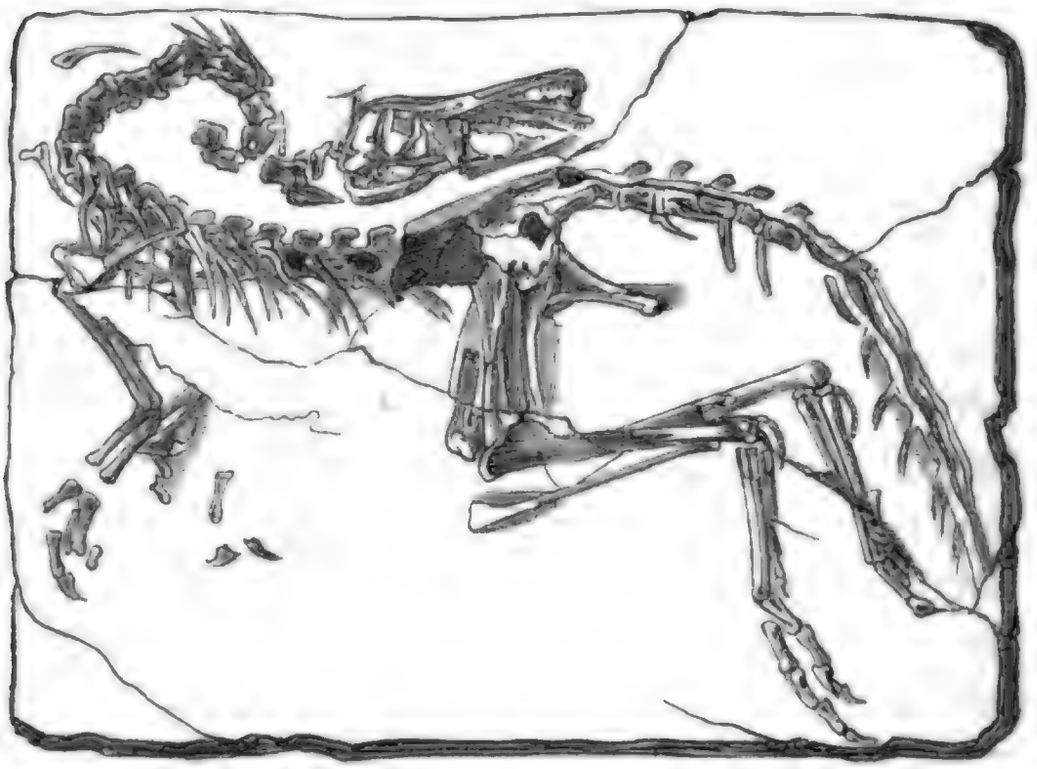


Fig. 143. Compsognathus longipes aus dem lithographiſchen Schiefer von Kelheim in Bayern.

einen rechten Winkel bildete. Der Rumpf endigte in einen ungemein ſtarken Schwanz, von welchem das Münchener Skelet noch 15 Wirbel beſitzt; vielleicht eben ſo viele mochten ſich noch weiter anſchließen, denn der letzte erhaltene zeigt keine nennenswerthe Verſchmälerung. Die vorderen Gliedmaßen werden von den hinteren

*) κομψός, zierlich; γνάθος, Kiefer.

mindestens ums doppelte an Länge übertroffen: eine Organisation, mit welcher nur eine hüpfende Sprungbewegung vereinbar ist. Die Hinterfüße waren mit drei ungleich langen, mit Krallen bewaffneten Zehen versehen. Eine überraschende Aehnlichkeit mit dem Vogelfuß hat Gegenbaur auch in der Reduction der hinteren Fußwurzelknöchelchen nachgewiesen, und ebenso läßt sich das Becken fast besser mit dem der Vögel als dem der Reptilien vergleichen.

Schon H. v. Meyer und Richard Owen hatten auf die Verbindung von Eidechsen-, Crocodil- und Säugethier-Merkmalen bei den Dinosauriern hingewiesen. Der Schädel ist im Allgemeinen nach dem Eidechsentypus gebildet; auch die seitliche Befestigung der Zähne an die nach außen erhöhte Kieferwand würde mit den Eidechsen übereinstimmen, wenn nicht überdies für jeden Zahn, wie bei den Crocodilen, eine besondere Grube vorhanden wäre. Mit den Crocodilen haben manche Gattungen auch eine theilweise Bedeckung des Körpers durch Hautschilder gemein. An Säugethiere erinnern zunächst die mit Markhöhlen versehenen Röhrenknochen, die plumpen Zehenglieder, sodann das aus vier bis sechs verwachsenen Wirbeln zusammengesetzte Heiligenbein. In neuester Zeit hat namentlich Huxley den Beweis geliefert, daß man diesem Rezept noch eine erkleckliche Dosis von Vogelmerkmalen beifügen muß, um den Dinosauriertypus fertig zu bringen. Beim Compsognathus fällt die Vogelverwandtschaft deutlich genug in die Augen, aber wer möchte wohl den schwerfälligsten unter allen Reptilien eine Reihe von gemein-

ſamen Merkmalen mit den leichtbeſchwingten Bewohnern der Lüfte zutrauen? Dennoch läßt ſich nach den Unterſuchungen Huxley's nicht mehr zweifeln, daß nicht allein der Compſognathus, ſondern ſogar die plumpſten Dinoſaurier im Bau ihres Beckens und ihrer hinteren Gliedmaßen eine entſchiedene Annäherung an den Vogeltypus verrathen.

Vielleicht iſt es paſſend, bei dieſer Gelegenheit an die Beziehungen des Ichthyoſaurus zu den Delphinen zu erinnern, um den Gegenſatz zwiſchen innerem Bauplan und äußerer Erſcheinung noch an einem zweiten Beiſpiel hervorzuheben. Dort hatten übereinſtimmende Gewohnheiten den peripheriſchen Organen bei völlig verſchiedenem Grundplan eine gewiſſe Gleichartigkeit aufgedrückt; hier bei den Dinoſauriern und Vögeln, wo in der Lebensweiſe die ſchärfſten Contraſte beſtehen, bildete ſich die äußere Geſtalt nach ſo aus einander gehenden Richtungen aus, daß nur noch der Anatom die innere Verwandtſchaft an gewiſſen charakteriſtiſchen Zügen zu ermitteln vermag.

Auch die berühmten Flugſaurier der Jura- und Kreide-Formation liefern ein belehrendes Beiſpiel für die Unabhängigkeit der inneren Organiſation von der durch Lebensgewohnheiten und Exiſtenzbedingungen beeinflußten äußeren Tracht. Mit einem ausgebildeten Flugvermögen ſind nothwendig verbunden eine kräftige Entwickelung der vorderen Gliedmaßen, ein großes Bruſtbein, ein ſtarkes Schlüſſelbein und eine gewiſſe Leichtigkeit des Skeletes, die am beſten durch hohle, luftgefüllte Knochen bewerkſtelligt wird. Alles das findet

ſich bei den Vögeln wie bei den Flugſauriern, ohne daß deßhalb eines der genannten Merkmale für die Klaſſe der Vögel oder Reptilien unerläßliches Erforderniß wäre, denn bei den Einen wie bei den Anderen können einzelne oder alle genannten Eigenſchaften, unbeſchadet ihrer ſonſtigen typiſchen Merkmale, gelegentlich vermißt werden.

Wir dürfen in der That, wie paradox es auch klingen mag, behaupten, daß der ſchwerfällige Dinoſaurier mit dem Vogel mindeſtens ebenſoviel, wenn nicht mehr innere Verwandtſchaft beſitzt, als der flüchtig die Lüfte durchſegelnde Flugſaurier.

Betrachten wir das Skelet eines Pterodactylus*) (Fig. 144, S. 404) etwas genauer, ſo ſtellt ſich die Reptiliennatur aufs beſtimmteſte heraus. Schon der Schädel mit ſeinem verlängerten Schnabel entſcheidet, trotz aller äußeren Aehnlichkeit mit dem eines Waſſervogels, durch das Vorhandenſein kräftiger, in Alveolen ſtehender Zähne die zoologiſche Stellung.**) Der lange Hals bildet zwar, wie beim Vogel, einen rechten Winkel zum Schädel, allein in ganz anderer Weiſe geſtaltet ſich das Flugorgan. Von Federn iſt nicht die Rede; der Pterodactylus flog mittelſt einer nackten Flughaut, die ſich an den ungemein verlängerten und ſtarken kleinen Finger anheftete und wahrſcheinlich von da bis an die Wurzel der kurzen Hinterfüße reichte. Dieſes Flugorgan kann aber auch nicht mit dem der Fledermäuſe verglichen

*) πτερόν, Flügel; δάκτυλος, Finger.

**) Am abgebildeten Skelet, deſſen Original im Haarlemer Muſeum liegt, ſind die Zähne nicht erhalten.

werden, denn dort ſpannt ſich die Flughaut zwiſchen vier gleichmäßig verlängerten Fingern aus. Daß der Bauch von beſonderen feinen Rippen geſchützt war, iſt für die Reptiliennatur ebenſo maßgebend, wie die Beſchaffenheit des Hinterfußes, deſſen vier bis an die

Fig. 144. Pterodactylus spectabilis aus dem lithographiſchen Schiefer von Kelheim in Bayern.

Wurzel getrennte Zehen aus einer ungleichen Anzahl von Gliedern beſtehen. Zu alledem kommt dann noch ein frei hervorragender Schwanz, der beim Pterodactylus kurz und dünn, beim Rhamphorhynchus*)

*) ῥάμφος, Schnabel; ῥύγχος, Schnauze.

ſtark und lang iſt und überdies von einer ſteifen Scheide verknöcherter Sehnen umhüllt wird. Er mochte dieſe Beſchaffenheit wohl haben, um das Thier mit einem kräftigen Schwung vom Boden abzuſtoßen.

Keinenfalls darf man die Flugſaurier unſeren modernen Reptilien beigeſellen, denn ſie beſitzen mit den jetzt lebenden Dragonen, deren Flattern mittelſt verlängerter Rippen ermöglicht wird, nur entfernte Aehnlichkeit. Sie bilden vielmehr eine erloſchene Ordnung, deren Lebensdauer auf zwei Formationen beſchränkt zu ſein ſcheinen. Im lithographiſchen Schiefer Bayerns hat man die meiſten und vollſtändigſten Skelete aufgefunden. Wie abenteuerlich dieſe geflügelten Geſchöpfe der Vorzeit auch ausgeſehen haben mögen, ſo dürfen wir unſere Phantaſie doch nicht mit Schreckbildern von gewaltigen Drachen erfüllen. Verderbenbringend konnten die nackthäutigen Flugſaurier, deren Größe ſich zwiſchen der einer Lerche und eines Adlers bewegte, überhaupt nur Inſekten oder ſonſtigen kleinen Land- und Meer-Bewohnern werden, neben denen ihre Skelete ſtets begraben liegen.

Lange Zeit glaubte man in den Flugſauriern den Erſatz für die Klaſſe der Vögel während des mittleren Zeitalters ſuchen zu müſſen, bis endlich im Jahre 1861 ein koſtbarer Fund im lithographiſchen Schiefer von Solenhofen dieſer Meinung ein Ende machte. Es handelte ſich hier um das Skelet eines mit reichem Federſchmuck verſehenen Thieres von der Größe eines Huhns, dem leider Kopf, Hals und Bruſtbein fehlten, während die übrigen Theile, namentlich das Gefieder, noch trefflich erhalten waren. Das ſeltene Stück kam

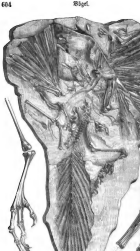


Fig. 145. Archaeopteryx lithographica aus dem lithographischen Schiefer von Eichstätt in Bayern.
(Platte 1/2 der Originalst, redukt. der Oberarmknochen hinzugefügt.)

um eine hohe Summe in Beſitz des britiſchen Muſeums und wurde von R. Owen unter dem Namen Archaeopteryx*) (Fig. 144) beſchrieben.

Bis zum hinteren Ende des Beckens iſt das befiederte Thier, ſo viel von ihm bekannt, ein ächter Vogel,

Fig. 146. Reſtaurirte Abbildung des Urvogels (Archaeopteryx) aus dem lithographiſchen Schiefer.

obwohl die Vorderfüße immerhin einige Anklänge an die Reptilien erkennen laſſen. Von da an beginnt aber

*) Von ἀρχαῖος, alt; πτέρυξ, Vogel. Die reſtaurirte Abbildung (Fig. 146) wurde mit unweſentlichen Abänderungen nach R. Owen copirt. Der Kopf iſt nach einem bei Solenhofen gefundenen Schädelfragment ergänzt, das man übrigens wahrſcheinlich mit Unrecht dem Archaeopteryx zuſchrieb.

ein $7\frac{1}{2}$ Zoll langer Schwanz, der zu beiden Seiten eine Fahne mit je 20 ſtattlichen Federn trägt. Wie unerhört eine ſolche Schwanzentwickelung auf den erſten Anblick erſcheinen mag, ſo dürfen wir doch nicht vergeſſen, daß auch unſere jetzigen Vögel im Embryonalzuſtande einen aus mehreren freiſtehenden Wirbeln zuſammengeſetzten Schwanz beſitzen, der erſt bei fortſchreitender Entwickelung des Individuums zum kurzen Steißbein verwächſt. Jedenfalls ſteht aber der Archaeopteryx den Reptilien unendlich viel näher, als alle bisher bekannten Vögel, und füllt einen guten Theil der Kluft aus, welche zwiſchen beiden Klaſſen beſteht.

Eine ganz neue Erſcheinung in der meſolithiſchen Fauna bilden die Säugethiere. Für ſie gibt es in den älteren Formationen keine Vorläufer, mit denen wir ſie in einen genetiſchen Zuſammenhang zu bringen vermöchten. Alle ſicher beſtimmbaren Formen gehören in die Ordnung der Beutelthiere, und zwar ſind es, ſoweit ſich aus dem vorliegenden, nicht ſehr reichhaltigen Material beurtheilen läßt, in jeder Hinſicht ſcharf charakteriſirte Marſupialier, die den übrigen Ordnungen der Säugethiere nicht näher ſtehen, als ihre jetzt lebenden Nachkommen in Auſtralien. Schon im Jahre 1812 wurden im braunen Jura von Stonesfield in England zwei kleine Unterkiefer gefunden, die ſechs Jahre ſpäter Cuvier bei Gelegenheit eines Beſuches in Oxford als von Säugethieren aus der Verwandtſchaft der amerikaniſchen Beutelratte (Didelphis) herrührend erklärte. Lange Zeit galten dieſelben für die älteſten Säugethierreſte. So wenig wollte übrigens dieſer Fund mit den

damaligen Erfahrungen harmoniren, daß Cuvier's Bestimmung von verschiedener Seite Anfechtung erfuhr und sogar gewiegte Kenner, wie Agassiz und Blainville, die Kieferchen Fischen oder Reptilien zuschreiben wollten. Bei derartigen Widersprüchen von Autoritäten hat es vielleicht einiges Interesse, die Gründe auseinanderzusetzen,

Fig. 147. Amphitherium Prevosti aus dem braunen Jura von Stonesfield.

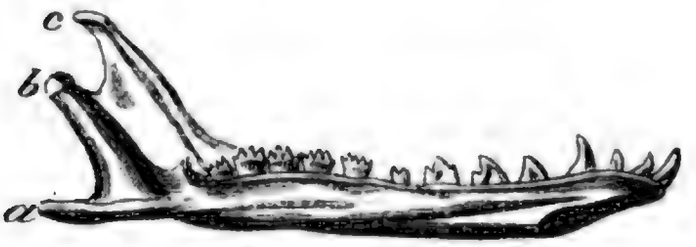


Fig. 148. Unterkieferast von Myrmecobius fasciatus aus Australien.

warum die erwähnten Reste — sie wurden später Amphitherium*) (Fig. 147) genannt — zu den Säugethieren und nicht zu den Reptilien oder Fischen gehören. Für diese Frage ist in erster Linie die Beschaffenheit der Kieferknochen entscheidend. Bei den Säugethieren bildet jede

*) ἀμφί, ringsum; θηρίον, Thier (wegen der vermeintlichen Verwandtschaft mit Säugethieren und Reptilien).

Unterkieferhälfte einen einzigen, ungetheilten Knochen; bei allen anderen Wirbelthieren dagegen beſteht ſie aus mehreren, durch mehr oder weniger deutlich ſichtbare Nähte innig verbundenen Stücken. Ferner iſt die Gelenkfläche, mit welcher ſich der Unterkiefer am Schädel einfügt, bei Säugethieren gewölbt, bei Reptilien und Fiſchen vertieft. Unmittelbar davor befindet ſich bei den Säugethieren ein wohlentwickelter Kronfortſatz (Fig. 148 c), der den Reptilien fehlt. Endlich beſitzen die Backzähne der Säugethiere mindeſtens zwei Wurzeln; bei den Reptilien ſind ſie einwurzelig.

In allen erwähnten Punkten verhalten ſich die Unterkiefer von Amphitherium wie die der Säugethiere. Ihre zoologiſche Stellung iſt ſomit der Klaſſe nach entſchieden. Etwas ſchwieriger iſt der Nachweis, daß dieſelben zu den Beutelthieren gehören. Hätte man ganze Skelete, ſo würden die gabeligen, zum Stützen der Hauttaſche beſtimmten Supplementknochen am Becken ſofort alle Bedenken heben, allein von den meiſten Gattungen exiſtiren in der Regel nur Unterkiefer oder ſogar nur einzelne Zähnchen. Doch auch an dieſen gibt es Merkmale von untrüglicher Sicherheit. So zeigt ſich der untere hintere Eckfortſatz des Unterkiefers (Fig. 148 a) bei allen Beutelthieren ſtets etwas nach innen gedreht, die Zähne ſind weit zahlreicher, als bei allen anderen überhaupt in Frage kommenden Ordnungen, und überdies von ſehr charakteriſtiſcher Form. Ueberzeugender als es durch noch ſo ausführliche Beſchreibung dargelegt werden könnte, ſpringt die Verwandtſchaft des juraſſiſchen Amphitherium mit Myrmecobius, einem kleinen

neuholländiſchen Inſektenfreſſer aus der Ordnung der Beutelthiere, in die Augen, wenn man beide Unterkiefer (Fig. 147 u. 148) neben einander ſtellt.

Die Erfahrungen der vergleichenden Anatomie haben nun zu dem wichtigen Satze geführt, daß mit einer Aehnlichkeit einzelner Theile auch eine Aehnlichkeit der ganzen Organiſation verbunden iſt. Wir werden darum nicht irren, wenn wir im Myrmecobius (Fig. 149) ein treues Abbild der ausgeſtorbenen juraſſiſchen Säugethiere erkennen.

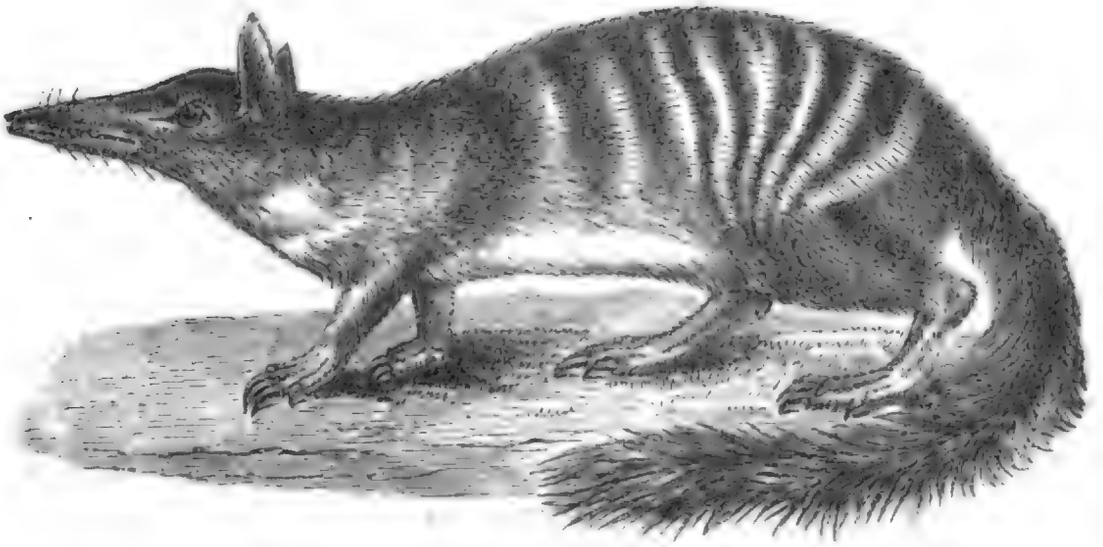


Fig. 149. Myrmecobius fasciatus aus Auſtralien.

Den Stonesfielder Reſten haben ſich ſpäter andere aus den viel älteren Bonebed-Schichten der Rhätiſchen Stufe beigeſellt. Es waren vereinzelte in Würtemberg und England aufgefundene Backzähne und ein kleiner Unterkiefer aus gleichalterigen Schichten von Nord-Carolina.

Eine unerwartete Vermehrung lieferten die jüngſten Jura-Ablagerungen von Purbeck in Dorſetſhire.

Nachdem man im Jahre 1854 in einer 5 Zoll dicken Süßwasserschicht, welche verschiedene Reptilien, Insekten und Süßwasser-Muscheln enthielt, Reste eines kleinen Säugethiers aufgefunden hatte, wurde dieselbe von Herrn Beckles lediglich im Interesse der Wissenschaft mit bedeutenden Kosten ausgebeutet. Der Erfolg war günstig. Es kamen zahlreiche Unterkiefer, einige Oberkiefer von mehreren neuen Gattungen und sogar ein Schädelfragment zum Vorschein. Sonderbarer Weise waren auch hier, wie an allen anderen Fundorten, sonstige Skelettheile äußerst selten und schlecht erhalten.

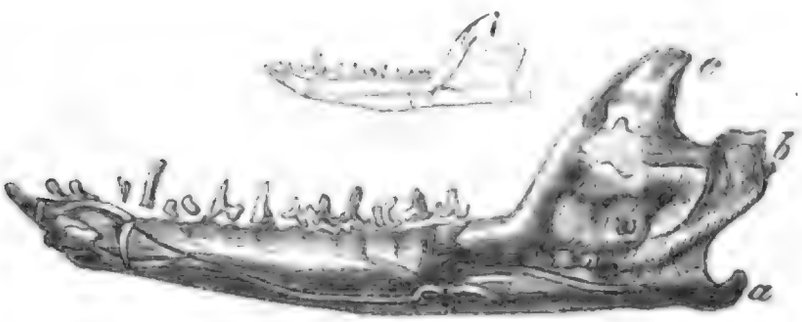


Fig. 150. Amblotherium soricinum. Rechter Unterkieferast in natürlicher Größe, darunter derselbe vergrößert aus den oberjurassischen Süßwasserschichten von Purbeck.

Mit Ausnahme einer einzigen Gattung schließen sich alle Säugethier-Formen aus Purbeck enge an Myrmecobius und andere Insekten oder Fleisch fressende Beutelthiere aus Australien an (vgl. Fig. 150). Nur Plagiaulax*) zeichnet sich durch die geringe Zahl seiner Backzähne, sowie durch seine gewaltigen Schneidezähne in bemerkenswerther Weise aus. Nach der Ansicht Richard

*) πλάγιος, schief; αὖλαξ, Furche; wegen der schiefen Furchen auf der Krone der Backzähne.

Owen's bildet Plagiaulax einen höchst eigenthümlichen, in der Jetztzeit nicht mehr vorhandenen Typus eines marsupialen Fleischfressers.

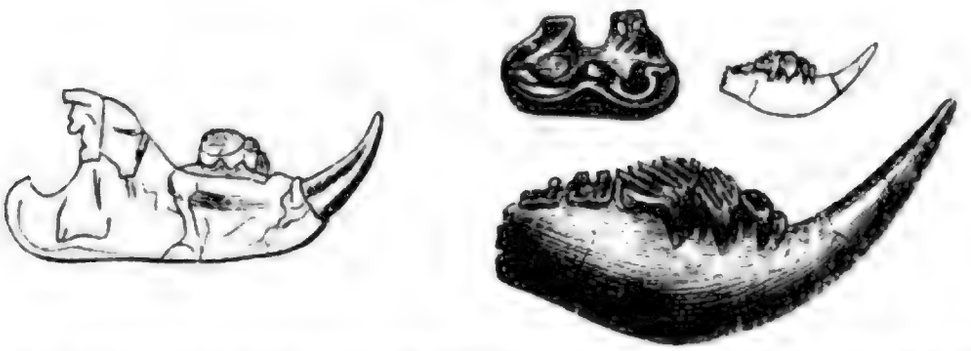


Fig. 151. Plagiaulax Becclesi aus oberjurassischem Süßwasserkalk von Purbeck. (Die unschattirten Abbildungen in natürlicher Größe.)

Im Ganzen sind bis jetzt siebenzehn Gattungen mesolithischer Säugethiere beschrieben, von denen fünfzehn mit hinlänglicher Sicherheit als Beutelthiere erkannt wurden; von zweien ist die zoologische Stellung noch unbestimmt. Sie sind alle von zwerghafter Größe, kaum stärker als Mäuse, Ratten oder höchstens Eichhörnchen, doch keine Pflanzenfresser, sondern offenbar auf Insekten- und Fleisch-Nahrung angewiesen.

Höchst überraschend erscheint ihre außerordentliche Verwandtschaft mit gewissen australischen Beutelthieren: eine Verwandtschaft, die manchmal nahezu an generische Identität streift. Nichtsdestoweniger zeigt sich auch bei ihnen eine geringere, auf mindere Vollkommenheit hindeutende Differenzirung. So belehrt uns Owen, daß allerdings das Gebiß des Amphitherium und des Myrmecobius so ziemlich aus gleich vielen und auch gleichartigen Elementen besteht; aber bei der lebenden Form sind die vorderen Backzähne viel bestimmter von den

hinteren unterſcheidbar, die Eckzähne ragen weiter über die Zahnreihe hervor und die Schneidezähne ſind unter ſich und dem Eckzahn minder ähnlich, als bei dem juraſſiſchen Amphitherium. Eine ähnliche unvollſtändigere Differenzirung läßt ſich auch bei den übrigen Gattungen nachweiſen. Unſere heutigen Beutelthiere verhalten ſich überdies zu den juraſſiſchen Zwergen nicht nur wie Rieſen, ſie zeigen auch eine unendlich größere Mannigfaltigkeit der Organiſation. Während jene, mit Ausnahme von Plagiaulax und zwei ganz unſicheren Gattungen, zu den Inſektenfreſſern zählen, zeigt uns die Ordnung der Beutelthiere heutzutage im Känguruh, Wombat, in der Beutelratte, im Beutelwolf u. ſ. w. Repräſentanten, die nach Lebensweiſe, Zahnbau und ſonſtigen Merkmalen den Wiederkäuern, Nagern, Raubthieren u. ſ. w. entſprechen. Im Einzelnen wie im Ganzen ſind ſomit die juraſſiſchen Beutelthiere viel einförmiger und minder differenzirt, als ihre heutigen Verwandten.

Der berühmte Paläontologe R. Owen ſchließt ſeine treffliche Monographie der meſolithiſchen Säugethiere mit folgenden Worten: „Mein Glauben an das Geſetz des Fortſchrittes vom Allgemeinen zum Beſonderen, vom Niedrigen zum Höheren hat ſich beſtärkt. Daſſelbe wird durch die Aufeinanderfolge der Säugethiere von der Trias an aufwärts ebenſo beleuchtet, wie durch die der übrigen Klaſſen von der erſten Dämmerung des Lebens (Eozoon) bis zur gegenwärtigen Periode.“

Rückblick.

Mit der zunehmenden Ausdehnung des Festlandes, mit der größeren Differenzirung der Lebensbedingungen im Meer, mit der bestimmteren Abgrenzung der geographischen Bezirke im mittleren Zeitalter macht sich auch eine größere Mannigfaltigkeit der organischen Lebewelt geltend. Pflanzen und Thiere haben fast in allen Klassen Zuwachs erhalten: neben den paläolithischen Kryptogamen ist ein reicher Flor von Nadelhölzern, Cycadeen, Palmen und zuletzt von Laubhölzern entstanden. Zahllose neue Protistengattungen aus den Klassen der Rhizopoden und Spongien bevölkern den Ocean; unter den Strahlthieren haben die Crinoideen zwar ihre hervorragende Bedeutung eingebüßt und die Korallen nicht sehr beträchtlich zugenommen, dafür entfalten aber die Seeigel eine staunenswerthe Fruchtbarkeit an Formen. Bei den Mollusken gehen die Brachiopoden zurück, aber in höherem Grade gewinnen die Cephalopoden an Umfang; Muscheln und Schnecken lassen gleichfalls eine namhafte Vermehrung erkennen. Während im paläolithischen Zeitalter die Trilobiten fast allein den Kerbthierstamm repräsentirten, treten jetzt sämmtliche Klassen desselben in ganzen Reihen vor unsere Augen. Im Vordergrund des ganzen Bildes gruppiren sich wunderbare Amphibien- und Reptilien-Gestalten, denen sich vereinzelte Vögel und Säugethiere wie Herolde der herannahenden Zukunft beigesellen.

Wir dürfen faſt behaupten, daß die meſolithiſche Schöpfung ſchon mit dem ganzen Farben- und Formenreichthum der Gegenwart geſchmückt iſt, aber ſie kommt uns, wie Burmeiſter treffend bemerkt, vor „wie eine Verſuchsgeſtalt, deren Zweckmäßigkeit ſich erſt bewähren ſoll und verloren geht, wenn ſie ſich als unfähig zeigt für gewiſſe ſpätere Umbildungen der Organiſation, welche die veränderten Zuſtände der Erdoberfläche mit ſich bringen.“

Es übertrifft das Bild der meſolithiſchen Schöpfung jenes des vorhergegangenen Zeitalters nicht allein durch Mannigfaltigkeit, ſondern auch durch einen höheren Grad der Vervollkommnung im Ganzen, wie in den einzelnen Theilen. Schon der Umſtand, daß im Pflanzenreich zuerſt Cycadeen und Palmen und dann der höchſtentwickelte Typus der dikotyledoniſchen Laubhölzer, im Thierreich die drei oberſten Klaſſen der Wirbelthiere: Reptilien, Vögel und Säugethiere als gänzlich oder doch nahezu gänzlich neue Elemente den früher vorhandenen beitreten, verleiht der ganzen Geſellſchaft einen vornehmeren Charakter. Aber auch innerhalb der einzelnen Klaſſen und Ordnungen haben beinahe überall Formen von vollkommenerer Organiſation die früheren unentwickelteren verdrängt.

Die periodiſchen Subſtitutionen, nach welchen zu verſchiedenen Zeiten Pflanzen- und Thier-Gruppen von höchſt differentem Grundplan an die Stelle früher vorhandener treten konnten, wenn ſie nur in phyſiologiſchen Merkmalen und in den für die äußeren Exiſtenzbedingungen maßgebenden Organen eine gewiſſe Ueberein-

ſtimmung beſaßen, verdienen die volle Aufmerkſamkeit des Naturforſchers. Es iſt gewiß kein Zufall, daß die Herrſchaft im Ocean nach dem Ausſterben der paläolithiſchen Panzerfiſche im mittleren Zeitalter an die Meerſaurier überging und daß ſie von dieſen in der Gegenwart an Säugethiere abgetreten wurde, die in ihrer äußeren Tracht und ihrer Lebensweiſe mancherlei Uebereinſtimmung mit einigen jener Reptilien beſitzen. Als eine ähnliche Erſcheinung müſſen wir das Verhältniß zwiſchen den Flugeidechſen der Urzeit und den Vögeln der Gegenwart auffaſſen, und ebenſo liefert uns der Mangel an größeren Landſäugethieren eine Art von Erklärung für die erſtaunlich mannigfaltige Entwickelung und das numeriſche Uebergewicht der Reptilien. Schließlich mag noch das ſucceſſive Aufblühen der Ceratiten und Ammoniten als Beleg für die Thatſache hervorgehoben werden, wie in der ganzen Natur das Beſtreben obwaltet, alle Stellen in ihrem Haushalt nach und nach mit immer vollkommenerem Perſonal zu beſetzen.

Als die bezeichnendſten Charakterformen des mittleren Zeitalters pflegt man die Cycadeen, Ammoniten, Belemniten und Reptilien anzuführen. Nicht minder charakteriſtiſch iſt aber auch das Vorwiegen der ſogenannten Collectiv- oder Sammel-Typen. Es wurde in den vorhergehenden Abſchnitten an ſo zahlreichen Beiſpielen gezeigt, wie ſich Merkmale, die heutzutage auf verſchiedene, ſcharf getrennte Familien vertheilt ſind, häufig in einer einzigen Form vereinigt finden, daß eine abermalige Wiederholung überflüſſig erſcheint. Auch

embryonale Typen lassen sich noch in ziemlich reichlicher Menge nachweisen, wenn auch die ganze Schöpfung nicht mehr den jugendlich unreifen Eindruck der früheren Periode macht.

Was übrigens die mesolithische Lebewelt von der gegenwärtigen unterscheidet, ist nicht so sehr das Vorhandensein oder Fehlen bestimmter Pflanzen- und Thier-Klassen, als vielmehr die Verschiedenheit in der numerischen und formalen Ausbildung gewisser Gruppen. Unseren jetzigen Meeren fehlen die beiden Ordnungen der Cephalopoden keineswegs, aber sie spielen eine äußerst bescheidene Rolle im Vergleich mit den mannigfaltigen und theilweise riesigen Ammoniten und Belemniten der Vorwelt. Unsere Festländer und Inseln beherbergen vielleicht ebensoviele Amphibien- und Reptilien-Arten, wie irgend ein Abschnitt des mittleren Zeitalters, aber sie vertheilen sich auf weniger Ordnungen und sind von viel einförmigerem Charakter. Schließlich liegt auch in den Größenverhältnissen eine beachtenswerthe Differenz. Nicht als ob die Vorwelt im Allgemeinen größere Geschöpfe erzeugt hätte, als die Gegenwart — nein! es gab niemals größere Pflanzen und Thiere, als wir sie auch heute noch sehen, aber wenn uns der Anblick der Riesensaurier, Riesenfrösche, Riesen-Ammoniten u. s. w. einen Ausruf der Verwunderung entlockt, so liegt der Grund unseres Staunens hauptsächlich darin, daß jene Giganten der Vorwelt solchen Familien angehören, die unserer heutigen thierischen Umgebung entweder fehlen oder in denen wir jetzt nur Individuen von mäßiger Größe zu sehen gewohnt sind.

Eine beachtenswerthe Eigenthümlichkeit der mesolithischen Schöpfung hat man in den vielfachen Anklängen an die heutige Lebewelt Australiens gefunden. Unter den Pflanzen wären in dieser Hinsicht gewisse Farne, die Proteaceen und die Araucarien zu nennen; unter den Mollusken finden sich die in Jura und Kreide massenhaft vertretenen Trigonien noch lebend an den Küsten von Neuholland, und auch die Perlbootschnecke besitzt ihre jetzige Heimath im indisch-australischen Ocean. Den Port-Jakson's-Hai (Cestracion) und den Ceratodus aus den Flüssen von Queensland können wir als directe Abkömmlinge von mesolithischen oder noch älteren Urformen betrachten. Das einzige in Neuseeland einheimische Reptil (Hatteria) schließt sich eng an gewisse Saurier der Trias (Rhynchosaurus) an, und ebenso besitzen die rhätischen und jurassischen Säugethiere in eminentem Grade ein australisches Gepräge.

Ist nun Angesichts dieser Thatsachen die Hypothese nicht berechtigt, daß einstens im mesolithischen Zeitalter Australien mit der alten Welt in Verbindung stand und mit ihr dieselbe oder doch eine sehr ähnliche Flora und Fauna theilte, daß aber in späterer Zeit jener Zusammenhang gelöst wurde und daß Australien, ausgeschlossen von dem Kampf ums Dasein unter den Geschöpfen der übrigen, größeren Continente und unberührt von den dadurch hervorgerufenen Veränderungen, seine ursprünglichen Formen bewahrte und dieselben gewissermaßen als lebendige Versteinerungen der Gegenwart überlieferte?

VII.

Viertes oder känolithiſches*) Zeitalter.

1. Allgemeiner Charakter und Gliederung.

Je näher die Erdgeſchichte der Gegenwart rückt, deſto mehr verliert ſie ihren univerſalen Charakter. Alles ſucht ſich zu individualiſiren. Die ehemaligen Meere zerſplittern ſich meiſtens in mehrere, zuſammenhangsloſe Becken. Die kleineren davon werden ausgeſüßt, in Sümpfe und ſpäter in Feſtland verwandelt. Ablagerungen von weiter, räumlicher Erſtreckung werden immer ſeltener; jedes größere Stück Erde erhält ſeine beſondere Entwickelung, beſondere landſchaftliche, klimatiſche und biologiſche Verhältniſſe. Daß die Schwierigkeiten, Gleichzeitiges wieder zu erkennen und Ungleichzeitiges richtig zu ſcheiden, außerordentlich wachſen, wenn die Abſätze in getrennten Gebieten entſtehen, haben uns ſchon die meſolithiſchen Formationen gezeigt. Dort findet man indeß in der Regel die ganze Schichtenfolge über einander liegend und der Hauptſache nach aus marinen Gebilden zuſammengeſetzt; hier folgen nur ſelten

*) καινός, neu; λίθος, Stein.

alle Formationen auf einander, sondern öfters zeigt sich bald nur die älteste, bald nur die mittlere, bald nur die jüngste vertreten, während alle übrigen fehlen. Dies beweist nicht nur eine weit vorgeschrittene Mannigfaltigkeit in der damaligen Oberflächengestaltung der Erde, sondern auch eine Beschränkung der Bewegungen in der Erdkruste auf Regionen von mäßigem Umfang. Durch eine derartige Zerstückelung der Absätze verliert ein sehr wesentliches Hilfsmittel für die Altersbestimmung, nämlich die Lagerung, beträchtlich an Werth. Einen erschwerenden Umstand finden wir ferner in dem oftmaligen Wechsel von Süßwasser- und Meeres-Bildungen, welcher in den verschiedenen Gebieten durchaus nicht gleichzeitig oder in derselben Reihenfolge stattgefunden hat. Oft genug beobachtet man, daß die Schichten eines Gebietes von marinen Thieren und Pflanzen überfüllt sind, während gleichzeitig im benachbarten nur Süßwasser- oder Land-Bewohner begraben wurden. Wird durch alle diese Umstände das Studium der Ablagerungen des vierten Zeitalters erschwert, so gewinnt es doch auch durch die große Mannigfaltigkeit an Reiz. Zudem läßt sich das Bild der damaligen Lebewelt weit vollständiger und richtiger wiederherstellen, als in älteren Perioden, wo uns fast nur marine Absätze zur Verfügung stehen. Wenn übrigens alle Mittel, die man in der Geologie zur Altersbestimmung anruft, ihren Dienst versagen, so bleibt im känolithischen Zeitalter noch immer ein letzter Ausweg übrig, der unter allen Umständen zum Ziele führt: das ist die Ermittelung des größeren oder geringeren Verwandtschaftsgrades irgend einer fossilen

Flora oder Fauna mit der gegenwärtigen. Denn erfahrungsgemäß kleiden ſich Pflanzen und Thiere, je weiter wir in der Erdgeſchichte der Jetztzeit nahe kommen, in die heutigen Formen.

Im jüngeren Zeitalter, wo wenigſtens in den niederen Thierklaſſen bereits die heutigen Gattungen überwiegen, laſſen ſich die Verwandtſchaftsabſtufungen mit großer Genauigkeit bezeichnen. Wenn man z. B. bei Uddevalla in Schweden in anſehnlicher Höhe über dem jetzigen Spiegel der Nordſee Ablagerungen mit Meermuſcheln findet, die faſt Art für Art mit denen aus dem Nachbarmeer übereinſtimmen, wenn wir ferner am Monte Pellegrino bei Palermo Kalkſteine mit Seeconchylien unterſuchen und darin lediglich noch heute im Mittelmeer lebende Formen erkennen, ſind wir zur Annahme berechtigt, daß beide ein ſehr jugendliches Alter beſitzen und höchſt wahrſcheinlich gleichzeitig oder doch nahezu gleichzeitig entſtanden ſind, obwohl vielleicht nicht eine einzige Art beiden Fundorten gemeinſam iſt. Vergleicht man damit die Conchylien aus gewiſſen Meeresſanden bei Paris, ſo trifft man darunter keine einzige noch lebende Art aus den benachbarten europäiſchen Meeren an. Sämmtliche Muſcheln und Schnecken beſitzen ein fremdartiges Ausſehen, erinnern etwas an Formen, die heute in tropiſchen Gewäſſern exiſtiren, ſind aber faſt ohne Ausnahme erloſchen. Den Pariſer Meeresſanden werden wir, ohne uns um ihre Lagerung zu bekümmern, ſchon wegen der geringen Aehnlichkeit ihrer Conchylien mit denen der benachbarten Meere ein höheres Alter zuerkennen, als den oben genannten Bildungen von

Uddevalla und Palermo. Wenn wir nun bei Wien oder Bordeaux ähnliche Meeressande finden, deren Molluskenreste geringere Aehnlichkeit mit den jetzt lebenden besitzen, als die von Palermo, aber größere als die von Paris, so werden wir dieselben bei der Altersbestimmung zwischen beide stellen. Dies ist die Methode, deren sich die Geologen zur chronologischen Eintheilung isolirter Ablagerungen des vierten Zeitalters bedienen. Als Gradmesser der Verwandtschaft mit der Jetztzeit verwendet man am besten die Mollusken und Säugethiere: die ersteren wegen ihrer Häufigkeit, allgemeinen Verbreitung und günstigen Erhaltung, die letzteren wegen ihrer raschen Veränderung innerhalb kurzer Zeiträume.

Abgesehen von den ganz oberflächlichen sogenannten Alluvial-Bildungen der Gegenwart, ergeben sich auf dieser Grundlage zwei Hauptabtheilungen, von denen man die ältere Tertiär-, die jüngere Quartär- oder Diluvial-Formation nennt, im Gegensatz zu den Secundär-Gebilden, worunter früher sämmtliche geschichtete Ablagerungen von der Steinkohlen-Formation an bis zur Kreide verstanden wurden. In der Tertiär-Formation gehören alle Säugethierreste ausgestorbenen Arten und meist auch erloschenen Gattungen an; die Mollusken stimmen großentheils zwar der Gattung nach mit den lebenden überein, allein die Arten sind entweder insgesammt oder doch zum Theil ausgestorben. Zwischen den Schnecken und Muscheln der Diluvial-Formation und denen der Gegenwart gibt es keine generischen und kaum noch specifische

Unterſchiede, während ſich bei den Säugethieren die erloſchenen und noch exiſtirenden Arten ſo ziemlich das Gleichgewicht halten.

Schrittweiſe erfolgt die Veränderung ſowohl in der organiſchen Lebewelt, als auch in den phyſikaliſchen Verhältniſſen der Erdoberfläche, indem ſich mehr und mehr die heutigen Zuſtände anbahnen. Je nach dem Annäherungsgrade haben die Geologen die Tertiärablagerungen in zwei Hauptgruppen und dieſe wieder in zahlreiche Unterabtheilungen zerlegt.

Die ältere Gruppe trug früher den poetiſchen Namen Eocän*), weil in ihr bereits die Morgenröthe der Neuzeit aufgeht. Später hat man die oberſten Schichten als Oligocän**) abgetrennt, den Namen Eocän auf die untere, wichtigere Abtheilung beſchränkt und beiden zuſammen den Namen Eogen oder Paläogen beigelegt. Hier gehören ſämmtliche Säugethiere ausgeſtorbenen Gattungen an, und auch unter den Molluſken oder ſonſtigen niederen Thieren gibt es, obwohl ſie in ihrem ganzen Habitus ſchon ſehr ihren heutigen Verwandten gleichen und größtentheils auch generiſch mit ihnen übereinſtimmen, höchſtens 1—3 % lebender Arten.

Die jüngere Gruppe der Tertiärformation heißt Neogen***), weil in ihr nicht allein viele unſerer heutigen Säugethiergeſchlechter, allerdings mit ausgeſtorbenen Arten erſcheinen, ſondern weil auch unter den Molluſken

*) Von ἠώς, Morgenröthe, und καινός, neu

**) Von ὀλίγος, wenig, καινός, neu.

***) Von νεογενής, neuerzeugt.

und ſonſtigen niederen Thieren die Zahl der recenten Formen beträchtlich wächſt. Man unterſcheidet eine ältere Miocän-*) und eine jüngere Pliocän-**) Stufe. Lyell, der Begründer dieſer Stufen, hatte angenommen, daß im Miocän die Zahl der lebenden Conchylienarten zwiſchen 17 und 35 Proc. ſchwanke und im Pliocän bis auf 60 und 80 Proc. ſteige. Wenn auch dieſe Zahlen nach den neueren Unterſuchungen, wenigſtens für das Miocän, etwas zu hoch gegriffen erſcheinen, ſo drücken ſie doch immerhin das ungefähre Verhältniß der damaligen Faunen zur Gegenwart aus.

Die Geſteine des vierten oder jüngeren Zeitalters bekunden in der Regel ſchon durch geringe Härte und lockeres Gefüge ihr jugendliches Alters. Loſe Sand- und Kies-Ablagerungen, weiche Sandſteine oder Conglomerate (d. h. durch Bindemittel verkittete Gerölle), Thon, Mergel, Kalkſteine von geringer Feſtigkeit und Braunkohlen ſind die Gebilde, denen wir am häufigſten begegnen. Auch die Foſſilreſte zeichnen ſich durch günſtigere Erhaltung und geringeren Grad der Veränderung von denen der älteren Erdperioden aus. Man findet Zähne und Knochen in faſt friſchem Zuſtande, nur ihrer organiſchen Beſtandtheile beraubt, und Conchylienſchalen ſo unverſehrt und wenig verſteinert, daß ſie kaum von den gebleichten Gehäuſen am Meeresſtrande zu unterſcheiden ſind.

Es hat einen beſonderen Reiz, die Art und Weiſe zu beobachten, wie ſich der Annäherungsproceß an die

*) Von *μείων*, weniger, *καινός*, neu.

**) Von *πλείων*, mehr, *καινός*, neu.

heutige Schöpfung vollzieht, darum ſollen auch, abweichend vom bisher eingeſchlagenen Wege, die verſchiedenen Abtheilungen des vierten Zeitalters in der Reihenfolge ihres Alters geſondert betrachtet werden.

a. Die Tertiärformation.

I. Die ältere oder eogene Tertiärzeit.

(Eocän und Oligocän.)

Das große anglo-galliſche Becken, deſſen Umriſſe ſchon in der Triaszeit vorgezeichnet waren, verlor auch während der Tertiärformation ununterbrochen an Umfang und hinterließ nach ſeiner ſchließlichen Austrocknung eine liebliche, hügelreiche und fruchtbare Ebene zurück, in welcher die zwei großen Weltſtädte Paris und London erbaut ſind. Urſprünglich bildete die Ebene einen zuſammenhängenden Landſtrich, der erſt während der Diluvialzeit durch den Einbruch des Canales zerſtückelt wurde. Die meiſten Sedimente in der Nachbarſchaft dieſer Hauptſtädte gehören der Eocänformation an. Die großen Steinbrüche von Iſſy, Vaugirard, Neuilly und Meudon zeigen noch heute das unverkennbare Bild eines von zahlloſen Geſchöpfen bevölkerten Meeresboden. Wer ſich die Mühe gibt, einen jener gewaltigen Grobkalkquader genauer anzuſehen, die in feuchtem Zuſtande, wie ſie aus dem Steinbruch kommen, noch mit Säge und Meſſer geſtaltet werden können, wird in gewiſſen Bänken faſt lediglich eine Anhäufung von Foraminiferen, Moosthierchen, Muſcheln und Schnecken er-

kennen. Noch unveränderter haben ſich die Abſätze des einſtigen Eocänmeeres in den lockeren Sanden der Wüſte von Senlis erhalten. Es hat hier nicht einmal eine Erhärtung ſtattgefunden, die Sandkörner liegen noch da, wie ſie von den Fluthen zuſammengeſchwemmt wurden, und zwiſchen ihnen findet man die gebleichten Schalen der damaligen Meeresconchylien.

An den foſſilreichen Geſteinen des Pariſer und Londoner Beckens erkennen wir nicht allein die einſtige Ausdehnung des nordeuropäiſchen Eocän-Meeres, ſie geſtatten uns auch einen Einblick in die geologiſchen Ereigniſſe der damaligen Zeit. Jede Hebung oder Senkung des Bodens, jeder ſtärkere Zufluß von ſüßem Waſſer kann aus der Beſchaffenheit der Sedimente und Verſteinerungen mit Leichtigkeit nachgewieſen werden. Selten machen ſich übrigens gleiche Urſachen mit gleichen Wirkungen auf größere Entfernungen geltend. So iſt z. B. vom Pariſer Grobkalk oder Meeresſand in der Gegend von London nichts mehr zu ſehen; beide ſind dort durch bläulich ſchwarzen, plaſtiſchen Thon vertreten.

Es würde zu weit führen, alle im anglo-galliſchen Becken aufeinanderfolgenden Meeres- und Süßwaſſer-Schichten zu beſchreiben. Entfernte Punkte, wie London, Brüſſel und Paris, würden vollſtändig verſchiedene Durchſchnittsprofile ergeben. Als Beiſpiel mag nur die Schichtenreihe in nächſter Umgebung von Paris Erwähnung finden, weil gerade dieſe Gegend ſeit den claſſiſchen Arbeiten von Cuvier und Brongniart als typiſches Eocänland gilt. Dort ruht als tiefſtes

Glied der Tertiärformation ein fetter, plastischer Thon unmittelbar auf der weißen Kreide. Obwohl Fossilreste nicht häufig darin vorkommen, so verdankt man der blühenden Thonwaaren-Industrie und den Ziegelbrennereien, welche sich dieses Gebildes bedienen, mancherlei interessante Funde von Landpflanzen, Meeres- und Süßwasser-Conchylien und Wirbelthieren. Der plastische Thon rührt nach C. Prevost von einem großen Strome her, der an seiner Mündung ins Eocänmeer ein ausgedehntes Schlammdelta absetzte. Es folgt dann eine wenig mächtige Schicht von unterem Meeressand, der in der Gegend von Soissons und Rheims zu einer wichtigen Ablagerung anschwillt und mehrere hundert trefflich erhaltene Conchylienarten enthält. Darüber liegt der schon erwähnte Grobkalk in mächtiger Entwickelung und in allen Unterabtheilungen erfüllt mit marinen Versteinerungen. Vereinzelte, offenbar eingeschwemmte Landthiere und Süßwasserschnecken beweisen, daß der Grobkalk in nicht großer Entfernung vom Ufer zum Absatz gelangte. In der Nachbarschaft des Triumphbogens und der Elyseeischen Felder wird der Grobkalk von schneeweißem oder buntgefärbtem Quarzsand bedeckt. Dieser mittlere Meeressand bildet die Wüste von Senlis, ist an einzelnen Stellen überreich an Meermuscheln und erhärtet im Walde von Beauchamp zu einem weißen Sandstein. Der lichte, mergelige „Süßwasserkalk von St. Ouen", welcher sich über einen ansehnlichen Theil des Pariser Beckens verbreitet und öfters durch einen löcherigen, kieselreichen Kalkstein ersetzt wird, kündigt eine Umgestaltung in den

Oberflächenverhältnissen an. Fast die Hälfte des ehemaligen Meeresbeckens wurde für immer von den Salzfluthen verlassen, wahrscheinlich durch einströmende Flüsse ausgesüßt, und bildet nunmehr einen großen Süßwassersumpf, der nach und nach auf das Centrum des Beckens, da, wo heute Paris liegt, zusammenschrumpfte. In dieser Centralregion entstand wohl unter Mitwirkung von starken Schwefelwasserstoffquellen in bedeutender Mächtigkeit der berühmte körnige Süßwassergyps von Montmartre, Pantin, Romainville u. s. w., der nach oben von bunten, brakischen Mergeln bedeckt wird. Aus den umfangreichen Gypsbrüchen bei Paris wurden zahlreiche Skelete von Landsäugethieren, Vögeln, Reptilien, einige Süßwassermuscheln und mehrere Palmenwedel ausgegraben. Cuvier hat in seinen berühmten Untersuchungen über die fossilen Knochen nahezu 50 Vierfüßler- und etwa 10 Vögel-Arten aus dem Pariser Gyps beschrieben.

Mit dem Gyps schließen die eigentlichen Eocänbildungen ab. Es trat nun in dem südlich und westlich von Paris gelegenen Theile des Beckens eine Senkung des Bodens ein, derselbe wurde abermals vom Meere überfluthet und von buntgefärbtem oder weißem oberen Meeressand erfüllt. Wie bei Beauchamp die mittleren eocänen Meeressande zu festem Kieselsandstein erhärten, so zeigt sich auch der obere, oligocäne Sand im Walde von Fontainebleau als hartes Gestein mit pittoresken, landschaftlichen Formen. Das oligocäne Meer hatte nur kurzen Bestand. Es wurde zum größten Theil abermals, und zwar jetzt definitiv aus-

gesüßt. Eine weitverbreitete Decke von Landschneckenkalk und porösem, zur Fabrikation von Mühlsteinen verwendbarem Hornstein (meulière de Montmorency) macht den Schluß der vielgliederigen Tertiärgebilde im eigentlichen Pariser Becken.

Ein ganz anderes Aussehen erlangt die Eocänformation im alpinen Mittelmeergebiet. Dort liegen die Schichten fast niemals horizontal über einander und bestehen nur selten aus lockerem Material; sie sind fast ausschließlich marinen Ursprungs, nur ausnahmsweise von Süßwasser-Zwischenlagen unterbrochen; ihre Mächtigkeit berechnet sich nicht, wie im Pariser Becken, auf vier- bis fünfhundert, sondern auf mehrere tausend Fuß. Erweisen sich die Tertiärbildungen des nördlichen Europas im Großen und Ganzen als „aufgeschüttetes", auf Flachländer beschränktes Material, so tragen in Süd-Europa wenigstens die Eocänbildungen noch ganz den großartigen Gebirgscharakter der älteren Formationen. Ihre aufgerichteten, gewundenen und geknickten Schichten ragen auf dem Gipfel der Diablerets im Wallis und des Mont Perdu in den Pyrenäen bis in eine Höhe von 10000 Fuß über den Meeresspiegel hervor, ja, im Himalajah steigen sie gar bis in die Höhe von 16000 Fuß empor.

Ein treffliches Leitfossil für die Eocänbildungen von alpinem Charakter besitzen wir in den Nummuliten*) (Fig. 152), nach denen dieselben auch benannt werden. Dies sind Linsen- oder Scheiben-

*) Von nummus, die Münze.

förmige Körper von der Größe eines Stecknadelknopfes bis zu der eines Pfennigs, zuweilen ſogar bis zu der eines Thalers. Ihre Oberfläche iſt glatt oder es ſtrahlen von dem verdickten Centrum feine Linien nach der Peripherie aus. Sprengt man einen Nummuliten durch einen Hammerſchlag auf ſeine ſcharfen Ränder in der Richtung der Medianebene aus einander, ſo erblickt man auf den Bruchflächen eine Menge ſpiraliger Windungen, die durch Querwände in kleine Kammern abgetheilt ſind.

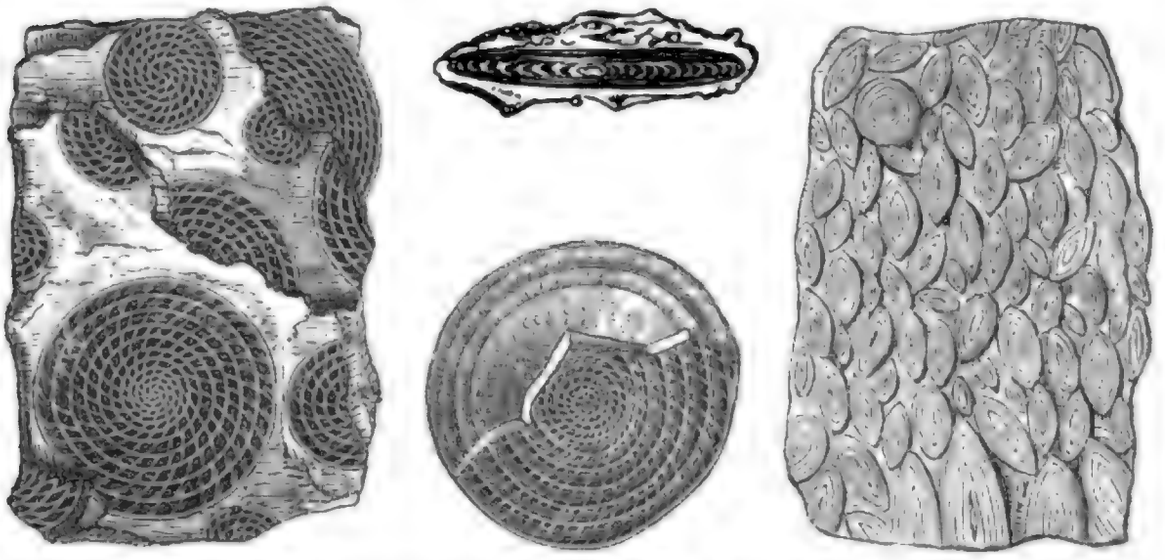


Fig. 152. Verſchiedene Nummuliten in natürlicher Größe.

Schlägt man ihn quer durch, ſo liegen die Kammern entweder in einer Reihe über einander oder es kommen in einander geſchachtelte Ellipſen zum Vorſchein. Im letzteren Falle umhüllen ſich die Spiralumgänge vollſtändig, wie die Windungen der gekammerten Nautilusgehäuſe. Gibt es in den heutigen Meeren auch keine Nummuliten mehr, ſo kennt man doch Schälchen mit ganz ähnlichem innerem Bau, deren Kammern mit gallertartiger Sarkode ausgefüllt ſind. Die Nummuliten gehören danach zu den

Foraminiferen (Rhizopoden) [S. 41] verhalten ſich aber wie Rieſen gegenüber den winzigen, meiſt mikroſkopiſchen Formen der Gegenwart.

Nicht leicht würde man in den harten, aus Millionen von Nummuliten zuſammengeſetzten Kalkſteinen der Pyrenäen oder Karpathen das zeitliche Aequivalent der lockeren Sedimente des Pariſer Beckens vermuthen, wenn nicht zahlreiche identiſche Meeres-Conchylien die gleichzeitige Entſtehung verriethen. Das Nummulitengebirge wurde, wie aus den Verſteinerungen mit großer Wahrſcheinlichkeit hervorgeht, in einem tiefen Ocean abgeſetzt, deſſen Ausdehnung nicht nur die Mittelmeerländer mit Einſchluß der Alpen und Karpathen umfaßte, ſondern ſich auch noch über Kleinaſien bis in den Himalajah und von da nach China und den Sunda-Inſeln verfolgen läßt. In einem ſolchen, den halben Erdkreis bedeckenden Meere konnten Flüſſe höchſtens Delta's und Aeſtuarien erzeugen, nicht aber größere Theile gänzlich ausſüßen. Daraus erklärt ſich auch die Seltenheit von Süßwaſſergebilden im Gebiete der Nummulitenformation. Während ſomit das anglo-galliſche Becken wegen ſeiner größeren Mannigfaltigkeit ein beſonderes Intereſſe bietet, dürfen wir die einförmigeren, aber viel weiter verbreiteten Nummulitenbildungen als Typus des eocänen Meeres betrachten.

Die letzteren werden in der Regel von ſehr mächtigen, ebenfalls marinen dunkelgefärbten Schiefern, Mergeln und Sandſteinen begleitet und bedeckt. Man bezeichnet dieſe ganze Gruppe mit dem ſchweizeriſchen Provinzialnamen „Flyſch“. Derſelbe iſt meiſt äußerſt arm

an Versteinerungen; Meeralgen pflegen in der Regel als einzige Spuren organischen Lebens aufzutreten, und nur ausnahmsweise enthält derselbe auch andere Fossilreste. Als solche Punkte sind die berühmten Glarner Fischschiefer und ähnliche Gesteine in den bayerischen Alpen und den Karpathen zu erwähnen. Der Flysch dürfte im Alter dem Pariser Gyps ungefähr gleichstehen.

Seitdem man die Nummulitenbildungen als einen Theil der Tertiärformation erkannt hat, ist auch nachgewiesen, daß einige der großartigsten Veränderungen in den orographischen Verhältnissen von Europa, Nord-Afrika und Asien erst nach jener Zeit erfolgt sind. Die Nummulitenablagerungen dringen tief in die Bergketten der Alpen, Pyrenäen, Apenninen, Karpathen und des Himalajah ein. Gipfel, die heute von ewigem Schnee bedeckt sind, waren damals vom Eocänmeer überfluthet und ansehnliche, jetzt hochgelegene Theile jener Gebirgszüge noch unter Wasser. In welch' endlose Ferne dehnen sich aber die geologischen Zeiträume, wie unfaßbar für den Geist wird das Erdenalter, wenn die sicherlich nur allmälig erfolgte Erhebung der Alpen und des Himalajah den jüngsten geologischen Perioden angehört, hinter denen noch in unendlich langer Reihe alle früheren Formationen liegen!

Ist es auch nicht möglich, die einstigen Grenzen der Tertiärmeere ganz scharf festzustellen, so dürfte doch das Kärtchen (Fig. 153) ein in den Hauptzügen richtiges Bild von der Ausdehnung des Eocänmeeres in Mittel-Europa etwa zur Zeit der Grobkalkbildung geben. Man sieht daraus, daß Deutschland mit Ausnahme der Alpen-

länder gänzlich in's Festlandgebiet fiel, auch die Nordschweiz und das ganze Juragebirge ragten über den Wasserspiegel hervor. In England und Frankreich finden wir das anglo-gallische Becken, verglichen mit seiner Ausdehnung zur Kreidezeit, bedeutend verengt; auch die nördlichen Ränder des aquitanischen Beckens und des Mittelmeeres sind weiter nach Süden gerückt.

Zur Oligocänzeit war die Wasser- und Land-Vertheilung in Nord-Europa eine total verschiedene. Das frühere Festland der norddeutschen Ebene wurde bis zum Harz und Thüringer Wald überfluthet und ebenso das ganze Rheinthal in ziemlich weitem Umkreis unter Wasser gesetzt; dafür tauchte fast ganz England und ein großer Theil des Pariser Beckens aus dem Meere empor. In jener Zeit entstanden die Conchylien-reichen Meeressande und Thone von Magdeburg, Braunschweig, Kassel, Osnabrück, Mainz u. s. w., sowie ein großer Theil der norddeutschen Braunkohlen.

Auch am nördlichen Alpenrand gibt es zwischen Lech und Inn oligocäne Süßwasserbildungen, die am Hohenpeissenberg, bei Penzberg und Miesbach in Bayern eine schöne Pechkohle führen. Der Schichtenzug erstreckt sich wohl nach Westen und Osten weit in die Schweiz und Oesterreich hinein, aber die Kohlen verschwinden.

Die Geologie belehrt uns, daß deutscher Particularismus und französische Centralisation nicht nur im Charakter der Bewohner, sondern auch in der ganzen Configuration dieser Länder begründet sind. In Frankreich existirte seit den ältesten Zeiten ein weites, mehr als die Hälfte des ganzen Landes umfassendes Becken,

Fig. 153. Karte von Mittel-Europa zur Eocänzeit.

Digitized by Google

Digitized by Google

deſſen Centrum faſt genau durch die Lage der Hauptſtadt bezeichnet wird. Mit dieſem Pariſer Meer ſtanden noch zur mittleren Jurazeit die Seebecken, welche das Central-Plateau der Auvergne umgaben, in Verbindung und wurden erſt ſpäter durch ſchmale Riegel von geringer Höhe davon getrennt. Deutſchland dagegen beſitzt nur in der norddeutſchen Ebene ein einheitliches geologiſches Gebiet. Würtemberg, Bayern nnd die mitteldeutſchen Länder hatten vom zweiten Zeitalter an ihre eigenartige geologiſche Entwickelung und ſtanden nur zeitweilig mit dem Norden in Verbindung.

Bei der Betrachtung der alttertiären Verſteinerungen können wir die niederen Thiere ganz außer Acht laſſen. Sie würden uns ohne ein eingehendes Detail-Studium nur wenig Belehrung über die Entwickelungsgeſetze der organiſchen Schöpfung gewähren, da ſie in den Hauptzügen mit Beginn der Tertiärzeit bereits ihr heutiges Gepräge erlangt haben und nur noch durch Umänderungen von Einzelheiten eine gewiſſe Fortentwickelung bekunden. Selbſt unter den Wirbelthieren können wir die Fiſche mit Stillſchweigen übergehen, denn faſt Alles, was uns in der Eocänzeit aus dieſer Klaſſe begegnet, läßt ſich ohne Mühe unter die heute noch exiſtirenden Ordnungen vertheilen. Da und dort gibt es wohl noch beſondere Gattungen und Familien, aber ihr Geſammtbau ſtimmt im Weſentlichen mit den Formen der Gegenwart überein. Auch bei den Amphibien und Reptilien ſind die charakteriſtiſchen Sammeltypen der vorigen Periode ohne Ausnahme verſchwunden. Statt ihrer begegnen uns Fröſche, Schlangen, ächte Eidechſen und Crocodile,

und zwar in der Regel unter entschieden tropischen Gestalten. So liefert das anglo-gallische Becken mehrere Crocodile und Gaviale, die Schweiz und das Nummulitengebirge von Euböa Skelete von Riesenschlangen. Fast allenthalben findet man Reste von Land-, Sumpf- und Meer-Schildkröten, von denen die zwei letztgenannten Familien heutzutage auf die Tropenländer beschränkt sind.

Gehören Vogelreste auch immerhin zu den seltenen Funden, so erklärt sich ihr sparsames Vorkommen eher aus ihrer der Fossilisation ungünstigen Lebensweise, als aus wirklichem Mangel an Repräsentanten. In der That läßt sich aus den bereits vorhandenen Ueberresten die Existenz einer erheblichen Anzahl von Arten aus den meisten noch jetzt vorhandenen Ordnungen nachweisen, wenn auch mehrere derselben nur durch einzelne Knochen vertreten sind. Im Allgemeinen finden wir in der Organisation der tertiären Vögel keine auffallenden Eigenthümlichkeiten.

In den Säugethieren dagegen gipfelt sich das paläontologische Interesse. Hatten sich dieselben auch schon im früheren Zeitalter hier und dort gezeigt, so gehören doch alle vortertiären Reste einer einzigen, und zwar der am tiefsten organisirten Ordnung an. Mit jener einseitigen Entwickelung der Beutelthiere im Jura steht ihre mannigfaltige Entfaltung in der Eocänformation in scharfem Gegensatz. Wir finden darin aus allen Ordnungen Vertreter, die uns indeß durch ihre Verschiedenheit von den lebenden Formen höchlich in Erstaunen setzen. Zwar die Ordnungsbestimmung macht uns kaum nennenswerthe Schwierigkeiten, da die Affen,

Raubthiere, Hufthiere u. ſ. w. ſchon damals einen ſcharf ausgeprägten Bauplan des Skeletes und Gebiſſes beſaßen; aber ſchon bei der Familiengruppirung werden wir unſicher, weil uns häufig componirte Formen begegnen, in denen ſich ſehr heterogene Merkmale vereinigen. Dieſe Sammeltypen ſowohl als alle übrigen aus Eogenbildungen ſtammenden Säugethiere gehören ausgeſtorbenen Gattungen an.

Mit Ausnahme eines amerikaniſchen Fleiſch-freſſenden Wals (Zeuglodon) ſchöpfen wir das Material zur Wiederherſtellung der eocänen Säugethierfauna lediglich aus europäiſchen Fundſtätten. Auch hier beſchränken ſich die Ueberreſte auf ein kleines Gebiet, da das weit verbreitete Nummulitengebirge bis jetzt erſt zwei bis drei Arten geliefert hat. Um ſo ergiebigere Ausbeute gewähren die verſchiedenen Süßwaſſerſchichten im anglogalliſchen Becken und in Central-Frankreich, ferner jener eocäne Feſtlandsſtrich, der heute durch den Verlauf des ſchweizeriſchen und deutſchen Juragebirges beſtimmt wird. Auf dem letztgenannten, dem Ufer des einſtigen helvetogermaniſchen Meeres genäherten Schauplatz findet man niemals zuſammenhängende Skelete, wie im Pariſer Gyps, ſondern die zerſtreuten Knochen und Zähne finden ſich zuſammengeſchwemmt in Felsſpalten und tragen ſichtliche Spuren des Transportes durch Waſſer an ſich. Gewöhnlich liegen ſie in eiſenſchüſſigem Lehm oder in Bohnerz, und da in früheren Jahren die juraſſiſchen Eiſenerze viel eifriger als jetzt aufgeſucht und verhüttet wurden, ſo gelangte man, namentlich in Oberſchwaben (Frohn-

ſtetten) und in der Schweiz (Egerkingen), in Beſitz einer ſehr beträchtlichen Anzahl von Säugethierreſten.

Im Ganzen beläuft ſich die eocäne Säugethierfauna auf mehr als ſiebenzig verſchiedene Arten, denen wir höchſt wahrſcheinlich noch eine ganze Anzahl kleiner Nager, Inſektenfreſſer, Raubthiere und Fledermäuſe zurechnen dürfen, deren Ueberreſte entweder zerſtört oder bis jetzt überſehen wurden.

Bei den Säugethieren baſirt ſich die Syſtematik in erſter Linie auf Gebiß und Extremitäten. Eine breite ebene Zahnkrone läßt ſofort den Pflanzenfreſſer, eine warzige oder höckerige Oberfläche der Backzähne den Omnivoren, ſpitze oder ſchneidige Form den Fleiſchfreſſer erkennen. Auch die Beſchaffenheit der Füße liefert uns untrügliche Andeutungen auf die Lebensgewohnheiten des Eigenthümers. Für den Paläontologen, dem die Weichtheile ohnehin nicht zur Verfügung ſtehen, müſſen in der Regel einige Zähne oder Fußknochen zur Beſtimmung der Gattung, ja manchmal ſogar zur Reſtauration des ganzen Thieres genügen.

In der Eocänzeit feſſeln die Hufthiere, und unter dieſen wieder die verbreiteten und artenreichen Gattungen Palaeotherium und Anoplotherium das Intereſſe.

Die Paläotherien*) (Fig. 154) glichen in ihrer Tracht am meiſten dem heutigen Tapir und zeichneten ſich, wie dieſer, durch ſehr entwickelte Naſenbeine und weite Naſenhöhlen aus. Beides deutet auf das Vor-

*) παλαιός, alt; θηρίον, Thier.

handenſein eines kurzen, beweglichen Rüſſels. Schneide- und Eck-Zähne entſprechen in Größe und Form ſo ziemlich denen des Tapir, dagegen weichen die Backzähne vollſtändig davon ab und kommen mehr auf die des Rhinoceros heraus. Auch im Bau der Füße unterſcheidet ſich Paläotherium dadurch vom Tapir, daß vorn und hinten drei huftragende Zehen vorhanden ſind, während man bei jenem am Vorderfuß vier Zehen zählt. Die Paläotherien waren Pflanzenfreſſer, deren Größe je nach der

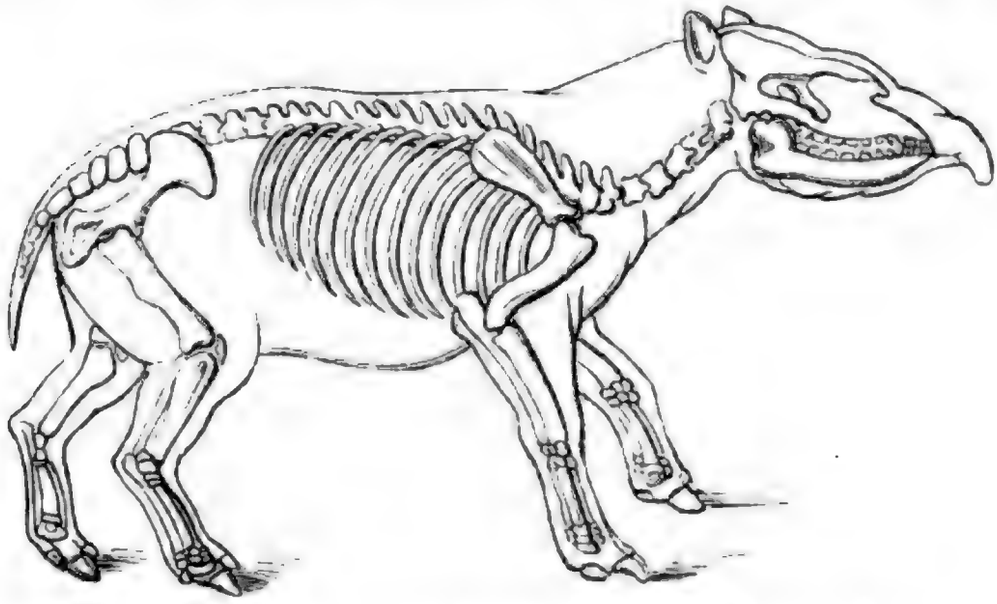


Fig. 154. Palaeotherium magnum aus dem Pariſer Gyps.

Art zwiſchen der eines Pferdes und eines Haſen ſchwankte. Andere, dem Tapir noch weit näher verwandte Gattungen (Coryphodon, Lophiodon) begleiteten die Paläotherien in der Eocänformation.

Für den Paläontologen iſt unter den Hufthieren das Anoplotherium*) (Fig. 155) die anziehendſte Geſtalt.

*) ἄνοπλος, unbewehrt, und θηρίον, Thier, weil die Eckzähne nicht erheblich über die Zahnreihe hervorragen.

Betrachtet man den Umriß des Schädels, so frappirt die Aehnlichkeit mit dem Pferde namentlich in der Nasen-

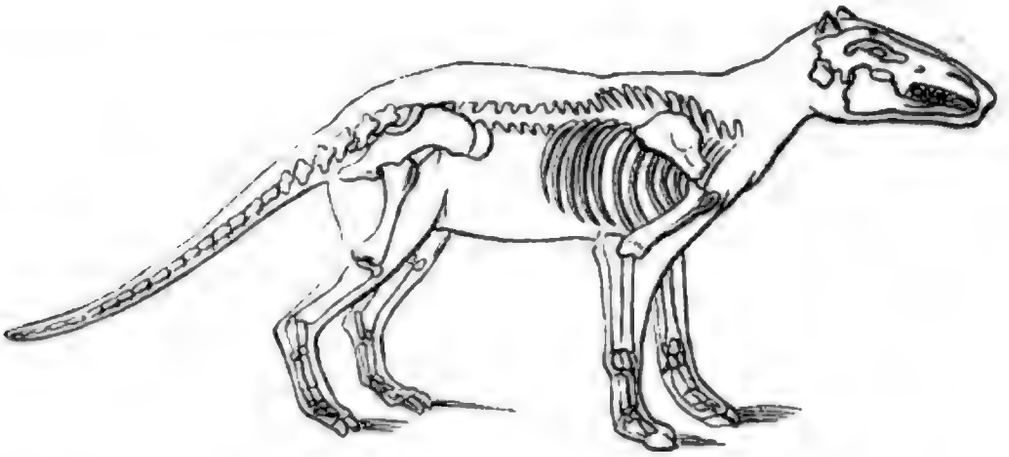


Fig. 155. Anoplotherium commune aus dem Pariser Gyps.

gegend. Das Gebiß zeichnet sich vor dem aller anderen Hufthiere dadurch aus, daß es, wie das des Menschen, eine geschlossene, ununterbrochene Reihe bildet. An die Schneide- und Eckzähne schließen sich unmittelbar die Backzähne an, von denen die drei hinteren denen des Paläotherium zum Verwechseln ähnlich sehen, während die vorderen eher an Schweine oder Wiederkäuer erinnern. Im Ganzen zählt man 22 Zähne in jedem Kiefer. Die Mischung von Dickhäuter-, Wiederkäuer- und Schweins-Merkmalen wiederholt sich auch im übrigen Skelet-bau und ist am deutlichsten in der Beschaffenheit der Gliedmaßen ausgesprochen. Die gemeinste, langgeschwänzte Art aus dem Pariser Gyps (Anoplotherium commune, Fig. 155) hat

Fig. 156. Hinterfuß von Anoplotherium commune.

kurze Beine, deren Abschnitte sich ungefähr wie beim Tapir und beim Schwein zu einander verhalten; durch den Mangel eines Wadenbeins tritt jedoch die Wiederkäuerverwandtschaft wieder in ihre Rechte, und diese gibt sich noch bestimmter in der Entwickelung von nur zwei Hufen kund. Abgesehen von der Zehenzahl ist jedoch der Anoplotherien-Fuß (Fig. 156) von der Wurzel an ganz Pachydermen-artig gestaltet, namentlich wenn man die zwei ziemlich kurzen, vollständig getrennten Mittelfußknochen betrachtet, welche die Stelle des entsprechenden einfachen langen, nur am unteren Ende gespaltenen Knochens bei den Wiederkäuern vertreten. Bemerkenswerth ist auch der lange, fast bis zum Boden reichende Schwanz, der nach Cuvier's Ansicht das Thier zum Schwimmen und Tauchen vortrefflich befähigte. Die verschiedenen Arten schwanken in ihrer Größe zwischen Esel und Schwein und finden sich nur in Eocänschichten.

Um die Gattung Anoplotherium gruppiren sich zwei charakteristische Familien von Hufthieren mit geschlossener Zahnreihe und im Wesentlichen übereinstimmendem Bauplan. Bei der einen, als deren Typus Xiphodon*) (Fig. 157) gelten kann, sind alle Körpertheile zierlich und schlank. Die Beine verlängern sich beträchtlich, indem sie gleichzeitig an Dicke abnehmen. Die einzelnen Knochen gewinnen außerordentliche Aehnlichkeit mit denen der jetzigen Moschushirsche, gleichzeitig nähert sich die Schädelform in mehrfacher Beziehung den Gazellen, mit denen die Größe des Thieres auch ungefähr über-

*) ξίφος, Degen; ὀδούς, Zahn.

einſtimmte. Wenn die äußere Geſtalt des Xiphodons und ſeiner Verwandten vollſtändig den Eindruck eines Wiederkäuers macht, ſo bleiben im Gebiß doch die Dickhäuter-Merkmale beſtimmter bewahrt. Es ſind oben und unten, wie bei Paläotherium und Anoplotherium, je ſechs Schneidezähne und je zwei Eckzähne vorhanden, an welche ſich Backzähne anſchließen, in denen die

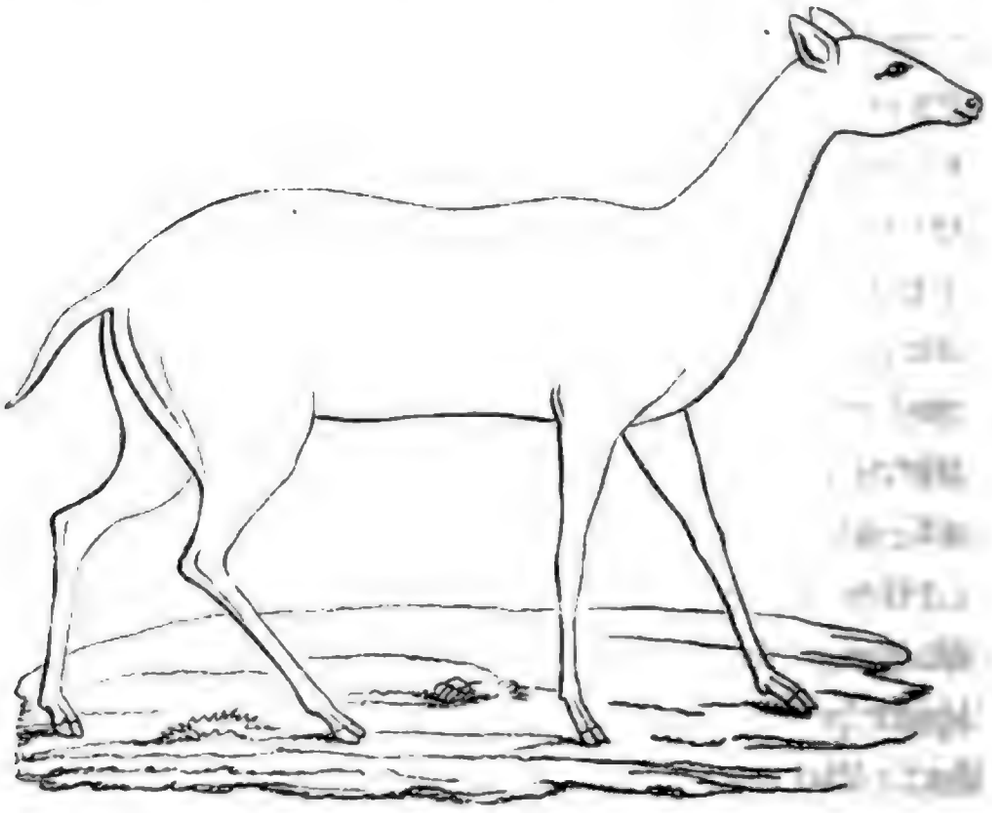


Fig. 157. Xiphodon gracile (reſtaurirt).

Eigenſchaften des Gebiſſes der Dickhäuter und Wiederkäuer faſt zu gleichen Theilen combinirt ſind. Bekanntlich fehlen den lebenden Wiederkäuern die oberen Schneidezähne und auch Eckzähne finden ſich nur ausnahmsweiſe vor. In einer zweiten Hufthierfamilie der Eocänzeit neigen ſich die Merkmale des Gebiſſes und der Gliedmaßen mehr den Schweinen zu, aber immerhin bleibt die Blutsverwandtſchaft mit den Anoplotherien unverkennbar.

Da es nun im Eocän weder ächte Wiederkäuer noch ächte schweinsartige Dickhäuter mit paarigen (zwei, vier) Zehen gibt, die Anoplotherien aber die Eigenschaften dieser beiden Gruppen in sich vereinigen, so hat man sie mit Fug und Recht als Vorläufer und Stammformen der beiden erstgenannten Gruppen bezeichnet.

Im Vergleich zu der großen Menge von pflanzenfressenden Hufthierresten — in den Bohnerzgruben von Frohnstetten hat man Paläotherien-Zähne und Knochen scheffelweise ausgebeutet — treten die übrigen Säugethierordnungen ganz in den Hintergrund. Noch am stärksten, mit ungefähr einem Dutzend Arten, sind die Raubthiere vertreten. Die Gattungen gehören in die Familie der Hyänen und Zibeththiere, sind aber durchweg erloschen. Von der sogenannten kleinen, aus Nagern, Insektenfressern und Fledermäusen zusammengesetzten Fauna kennt man Ueberreste von vielleicht sechs bis acht Arten, die keine auffallenden Eigenthümlichkeiten zeigen. Als Repräsentant der Beutelthiere verdient eine Art von Opossum aus dem Pariser Gyps Erwähnung. Noch größeres Interesse beansprucht ein Affe aus dem schweizerischen Bohnerz (Caenopithecus), der nach Rütimeyer ein Mittelglied zwischen der ächt afrikanischen Gruppe der Maki's und dem Brüllaffen von Süd-Amerika ist, und somit beweist, daß die schmalnasigen Affen der alten Welt von den breitnasigen Süd-Amerika's zur Eocänzeit noch nicht geschieden waren.

Fügen wir den bisher erwähnten Formen noch einige Seehund- und Walfisch-ähnliche Thiere hinzu, so wird das Bild der eocänen Säugethierfauna so ziemlich

vervollständigt. Wie weit entfernt ſich daſſelbe von jenem der einförmigen Beutelthierfauna der Jurazeit und welchen Contraſt bietet es auch mit dem unſerer heutigen thieriſchen Umgebung in Europa! In Bezug auf Artenzahl ſtellt ſich unſere jetzige Fauna zwar der eocänen ziemlich gleich; denn wenn wir auch annehmen müſſen, daß die foſſilen Formen nicht alle gleichzeitig gelebt haben, ſo wird dieſer Umſtand ſicherlich durch die unvollſtändige geologiſche Ueberlieferung mehr als aufgewogen. Alle im Haushalt der Natur für Säugethiere beſtimmte Plätze waren zur Eocänzeit ganz ſicher ebenſo vollſtändig beſetzt, wie heutzutage, nur beſaßen die Inhaber ein ganz anderes Ausſehen. Wenn wir auf beiden Seiten die ſogenannte kleine Fauna abrechnen, weil von dieſer gewiß nur ein kleiner Bruchtheil foſſil erhalten blieb, ſo rauben wir unſerer europäiſchen Säugethiergeſellſchaft über zwei Drittheile ihrer Mitglieder und es ſtehen nun den ſechzig größeren eocänen Formen allerhöchſtens fünfundzwanzig lebende gegenüber. Der Unterſchied wird noch ſchroffer, wenn wir bedenken, daß jene ſechzig eocänen Arten nicht weniger als vierzig Hufthiere umſchließen, während jetzt Europa nur zehn einheimiſche und vier bis ſechs eingeführte Hufthiere beſitzt.

Gehörten die foſſilen Formen hauptſächlich zu den Wiederkäuern, ſo würde nur Central-Afrika mit ſeinem erſtaunlichen Reichthum an Antilopen, Gazellen, Giraffen u. ſ. w. eine Parallele bieten; allein wir wiſſen, daß ſich dieſelben zur einen Hälfte unter die unpaarzehigen Dickhäuter (von denen heute nur noch die Gattungen

Tapirus, Rhinoceros, Hyrax und Equus existiren), zur anderen unter die Anoplotheriden vertheilen. Eine so unerhörte Menge von ächten Dickhäutern und Pachydermen-ähnlichen Thieren, als sie zur Eocänzeit in Europa allein existirte, kann heutzutage die ganze Erde nicht aufweisen!

Daß die europäische Säugethierbevölkerung nur die allerentferntesten Beziehungen zu ihren ausgestorbenen Vorgängern erkennen läßt, geht aus dem bereits Gesagten zur Genüge hervor. Aber auch mit den anderen zoologischen Provinzen der Erde ist die Verbindung nicht viel inniger. Von den Hufthieren lassen sich die wenigsten unmittelbar mit lebenden Formen in Vergleich bringen, wenn auch die Gattungen Lophiodon und Coryphodon ziemlich nahe Verwandtschaft mit Tapir, und manche Anoplotheriden etwas entferntere mit unseren Moschushirschen zeigen. Man weiß aber, daß sowohl die Gattung Tapirus, wie die Familie der Moschiden auffallend zerrissene Verbreitungsbezirke besitzen, so zwar, daß eine Tapirart auf Süd-Amerika, die andere auf Süd-Asien beschränkt ist, während sich die Moschushirsche auf das südliche Asien und auf West-Afrika vertheilen. Die Hyänen und Viverren (Zibeththiere) haben sich heutzutage Afrika und Süd-Asien zur Heimath gewählt. Die eocäne Beutelratte schließt sich jenen beiden lebenden Gattungen an, welche fern von ihren australischen Verwandten Amerika bewohnen. Der fossile Affe endlich weist, wie schon oben bemerkt, auf keinen bestimmten Verbreitungsbezirk hin.

Iſt ſomit der alttertiären Säugethierfauna, obwohl ihre Reſte nur aus dem beſchränkten europäiſchen Gebiete vorliegen, der Stempel der Univerſalität aufgedrückt, und können wir ſie deßhalb auch mit den Bewohnern keiner ſpeciellen thiergeographiſchen Provinz der Gegenwart vergleichen, ſo weiſen doch alle Analogieen auf eine Lebensweiſe in einem heißen, mit üppigem Pflanzenwuchs ausgeſtatteten Himmelsſtrich hin. Zum gleichen Ergebniß führt auch die Unterſuchung der niederen Thiere. Keinem Conchyliologen würde es einfallen, den prächtigen marinen Muſcheln und Schnecken des Pariſer Beckens ein ausſchließlich indiſches, afrikaniſches oder auſtraliſches Gepräge zuſchreiben zu wollen, aber ebenſowenig würde er ihre Beziehungen zu den Formen der heutigen tropiſchen Meere in Abrede ſtellen können. Auch für die Land- und Süßwaſſer-Conchylien der Eocänzeit hat man, nach Sandberger, die analogen Formen heutzutage lediglich in den Tropenländern, und zwar vorzugsweiſe in Oſtaſien, Polyneſien und Indien zu ſuchen, es miſchen ſich denſelben indeſſen auch afrikaniſche und ſüdamerikaniſche Typen bei. Wäre es noch nöthig, weitere Beweiſe für das warme Klima der älteren Tertiärzeit anzuführen, ſo würde ſchon das häufige Vorkommen von Korallenriffen im Nummulitenmeer jeden Zweifel beſeitigen.

Die große Zahl von pflanzenfreſſenden Säugethieren läßt ſich nur durch das Vorhandenſein einer ſehr üppigen Vegetation erklären. Die Eocänflora übertrifft in der That die des früheren Zeitalters bei weitem an Mannigfaltigkeit. Ihre Phyſiognomie wird nicht mehr, wie in

der Trias- und Jura-Zeit, von zwei bis drei Formengruppen bestimmt, sondern es erscheinen bereits alle wichtigeren Ordnungen der heutigen Pflanzenwelt, und zwar in besonderer Häufigkeit diejenigen, welche gegenwärtig die tropischen Breiten bewohnen. Zur Restauration der Eocänflora hat neben dem anglo-gallischen Becken besonders der Monte Bolca bei Verona beträchtliche Beiträge geliefert. Man vermißt in der Tertiärzeit die ehemals so häufigen Sagobäume; die Nadelhölzer, wenn sie auch noch ziemlich häufig in der Form von Cypressen, Pinien und Wachholder auftreten, spielen keine dominirende Rolle mehr, und die Farnkräuter sind geradezu selten geworden. Verschiedene Palmen, Pandanen mit kegelförmigen, kantigen Steinfrüchten, Seerosen und Wassernüsse schließen sich enge an lebende Formen aus den heißen Zonen an. Auch in dem enormen Zuwachs aus der Klasse der Laubhölzer und dikotyledonischen Krautgewächse überwiegen die tropischen Gestalten. Mit immergrünen Feigen, Eichen, Lorbeer, Myrthen und Sandelbäumen mischen sich steifblättrige Proteaceen von afrikanischem oder australischem Habitus. Diesen gesellen sich eine Menge von niedrigen Sträuchern (Zizyphus, Aralia) und Schlinggewächsen bei, welche an den Bäumen wohl ebenso emporrankten, wie ihre Verwandten in den tropischen Urwäldern der Jetztzeit. Ich würde der Geduld und den botanischen Kenntnissen meiner freundlichen Leser zuviel zumuthen, wenn ich noch weiter in die Beschreibung der bunt zusammengesetzten Flora der Eocänzeit eingehen wollte. Nur das möge zum Schluß noch bemerkt werden, daß gerade in dem

höchſt mannigfaltigen Artengemiſch an den eocänen Fundorten eine Stütze für die tropiſche Natur jener Flora liegt, denn durch Mangel an geſelligen, dominirenden Gewächſen unterſcheidet ſich vornämlich der wechſelvolle tropiſche Urwald von den einförmigeren, aber charaktervolleren Hainen der gemäßigten Zonen.

II. Die jüngere oder neogene Tertiärzeit.

(Miocän und Pliocän.)

In der langen, als Neogenzeit bezeichneten Friſt macht ſich in Europa das Beſtreben, die alten geographiſchen Grenzen zu durchbrechen, immer entſchiedener geltend: alte Meergründe, wie das anglo-galliſche Becken und die norddeutſche Ebene, tauchen bis auf kleine Abſchnitte aus dem Waſſerſpiegel empor, das Feſtland gewinnt nach allen Seiten an Umfang. Es bedarf nur eines Blickes auf eine geologiſche Karte, um ſich von den bedeutenden Oberflächenveränderungen während dieſer Periode eine Vorſtellung zu machen. Zur leichteren Ueberſicht iſt anbei ein Kärtchen beigefügt, das die muthmaßliche Vertheilung von Feſtland und Meer etwa in der Mitte der Neogenzeit veranſchaulichen ſoll. Es muß hierbei allerdings berückſichtigt werden, daß die Karte nur eine einzige Phaſe aus einer langen Entwickelungsreihe herausgreift, während welcher ſich die Umgeſtaltungen ganz allmälig und ſchrittweiſe vollzogen. Ein Bild von Europa zur Zeit der älteſten Neogenſtufe würde dem der Eocänzeit noch ſehr nahe kommen,

Fig. 158. Mittel-Europa zur Miocänzeit.

Digitized by Google

während in der jüngsten Pliocänstufe auf dem europäischen Continent schon fast die heutigen Zustände hergestellt waren und das Tertiärmeer nur noch die Poebene, die Flachländer zu beiden Seiten der Apenninen und ein kleines Stück der Niederlande und Englands bedeckte.

Blicken wir auf unser Kärtchen, so finden wir zwischen dem nordeuropäischen und Mittelmeer-Gebiet ein ausgedehntes Festland. Das anglo-gallische Becken ist verschwunden, dafür zeigen sich in Belgien, Holland, Schleswig-Holstein und Dänemark vereinzelte Absätze, die auf eine größere Ausbreitung der heutigen Nordsee hinweisen. Mit dem atlantischen Ocean standen die „Faluns“*) der Touraine und der Bretagne (Nantes, Dinan, Rennes) in Verbindung. Sie bestehen aus einem mit abgerollten oder zerbrochenen Muscheln und Korallen erfüllten Sand oder Mergel und bilden unter Anderem den Boden der im letzten Kriege vielgenannten sumpfigen Sologne südlich von Orleans. Unter den Conchylien der Faluns mögen sich nach Lyell etwa 25 Proc. recenter Arten befinden. Das alte aquitanische Becken war noch immer vom Meer überfluthet und hinterließ an den Ufern der Garonne und des Adour ansehnliche Sand- und Thon-Ablagerung mit trefflich erhaltenen, wenig veränderten Versteinerungen. Seine Fluthen bespülten im Osten und Norden den Rand des Centralplateau's, im Süden den Fuß der Pyrenäen; der schmale

*) Faluns, Provinzialbezeichnung der französischen Landleute für muschelreichen Sand und Mergel, den man in der Touraine zur Düngung des Bodens verwendet.

südöstliche Theil des Beckens stellte wie in früheren Perioden noch immer die Verbindung zwischen dem Atlantischen Ocean und dem Mittelmeer her. Das letztere bedeckte damals noch den größten Theil von Languedoc und der Provence, sandte einen schmalen Arm durch das Rhone- und Isère-Thal bis in die Schweiz, wo zwischen Alpen und Jura das helveto-germanische Molassemeer beginnt, dessen nordöstliche Fortsetzung die oberschwäbische und bayerische Hochebene unter Wasser setzte.

Am ganzen Alpenrand bilden weiche, mergelige Sandsteine von grauer Farbe das herrschende Gestein. Sie setzen der Verwitterung nur geringen Widerstand entgegen und gehen zuweilen in lockere Sandmassen über. Deßhalb hat man sie im Waadtland «la molasse» genannt, und dieser Name wurde später auf alle miocänen Bildungen im helveto-germanischen Becken übertragen.

Die Molasse dringt weder in der Schweiz, noch in Bayern oder Oesterreich in die inneren Gebirgsthäler der Alpen ein. Sie umsäumt vielmehr ihren Nordabhang mit einer lieblichen, bewaldeten Hügelzone von sanften, welligen Formen. An Mächtigkeit übertrifft sie alle europäischen Neogenbildungen. Wenn man diese übrigens da und dort auf mehr als 2000 Fuß angegeben findet, so versteht es sich eigentlich von selbst, daß hier nicht von einer einzigen Ablagerung, sondern nur von einem ganzen Complex verschiedener Schichten die Rede sein kann. Die Molasse zerfällt in der That auch in mehrere Stufen, von denen die untersten im Alter den norddeutschen und französischen Oligocänschichten

gleichstehen, aber ebenso innig mit den darüber liegenden Neogenbildungen verknüpft sind, wie jene nordischen mit den eocänen. Im Alpengebiet ließe sich das Oligocän natürlicher als Unter-Miocän klassificiren, während dasselbe in Nord-Europa zweckmäßiger dem Eocän beigesellt wird. Scharfe Grenzen findet man in der Tertiärzeit überhaupt nur da, wo sich die verschiedenen Stufen in räumlich getrennten Gegenden entwickelten.

Neben dem charakteristischen grauen Sandstein gibt es im Molasseland noch mancherlei andere Gesteinsarten. Da ist vor Allem die „Nagelflue", jenes erhärtete, aus Rollsteinen bestehende, den Rigibesuchern so wohlbekannte Conglomerat zu erwähnen. Auch Thon, Mergel und Braunkohlen finden sich reichlich, wie überhaupt Süßwasser- und Meeres-Gebilde häufig mit einander wechselten und gar oft ganz gleichartige Gesteine hinterließen. Man unterscheidet daher auch lediglich nach den organischen Einschlüssen Süßwasser- und Meeres-Molasse oder Nagelflue. Es verdient bemerkt zu werden, daß die Sedimente in der Nachbarschaft der Alpen bedeutend mächtiger sind, als die am nördlichen Ufer längs des Juragebirges und bayerischen Waldes. Dort findet man außer Molasse oder weichem Sand und Mergel vorzüglich aus zertrümmerten Conchylien und Sandkörnern zusammengesetzten Muschelsandstein und lose Nagelflue, deren Gerölle aus dem benachbarten Juraland stammen. Auffallenderweise fehlen dem Molasse-Gebirge reine marine Kalksteine vollständig. Schon aus diesem Umstande, noch mehr aber aus der grobkörnigen Beschaffenheit der meisten Sedimente und dem beständigen Wechsel von

Meeres- und Süßwasser-Gebilden läßt sich folgern, daß es in dem schmalen, subalpinen Neogenmeer stürmisch genug zuging. Für Foraminiferen, Korallen und andere klares, scharfgesalzenes Wasser liebende Bewohner gab es darin keine ruhige Stätte, wohl aber fanden zahllose Muscheln und Schnecken äußerst zusagende Lebensbedingungen.

Es mögen mancherlei Umstände zusammengewirkt haben, um jene enormen Massen von Sediment am Fuße der Alpen aufzuthürmen. Vielleicht haben Strömungen von Außen her in das schmale, langgestreckte Seebecken Material zugeführt und gleichzeitig die gegen die Küsten anprallenden Wogen dasselbe verstärkt; aber auch ohne Zuhilfenahme außergewöhnlicher Kräfte dürfen wir die damalige Oberflächengestalt als eine der Sedimentbildung besonders günstige bezeichnen. Die Alpen erhoben sich nämlich zur Neogenzeit bereits als schmales Inselland von ansehnlicher Höhe aus dem Ocean hervor und gaben nicht allein ihre vermuthlich steil abfallenden Ufer der Brandung preis, sondern lieferten auch ein vorzügliches Objekt für die zerstörende Thätigkeit des atmosphärischen Wassers. Da überdies alle gelockerten Gesteinstheilchen auch aus den entlegensten Höhen der Centralkette nur einen Weg von wenigen Meilen und dazu einen stark geneigten bis zum Meeresufer zurückzulegen hatten, so konnten sich am Fuße der Alpen bei entsprechender Tiefe des Meeres weit rascher mächtige Sedimentabsätze bilden, als am Nordrand, wo das flache Juraland nur träge Gewässer dem Ocean zuschickte.

Es ist eine anziehende Aufgabe für den Geologen, die allmählige Aussüßung und Austrocknung des Molassemeeres im Detail zu verfolgen. Mag nun die Salzfluth durch Hebung des Bodens verdrängt oder in der Anhäufung von Geröll, Sand und Schlamm erstickt sein, jedenfalls folgte auf die marine Molasse eine Periode, in welcher weite Landseen und ausgedehnte Moräste einen großen Theil des ehemaligen Meeresbodens bedeckten. Aus jener Zeit stammt die weitverbreitete sandige Süßwassermolasse der Ostschweiz, der Bodenseeufer und der bayerischen Hochebene, aus welcher das Constanzer Münster, Rorschach und St. Gallen erbaut sind; ferner die Braunkohlen von Käpfnach, Elgg, Utzwyl, Regensburg, Amberg u. s. w., endlich die durch Reichthum an Landpflanzen, Insekten, Conchylien und Wirbelthieren berühmten Süßwasserschichten von Oeningen, Ulm und Günzburg.

Wie befremdlich es auch klingen mag, so ist es nichtsdestoweniger richtig, daß wir den Verlauf einzelner größerer Flußthäler noch heute nachweisen können, und daß wir nach den bisherigen Erfolgen mit großer Zuversicht einer Zeit entgegensehen dürfen, wo man den Lauf der wichtigeren neogenen Flüsse, die Ausdehnung der damaligen Seen und Sümpfe wird ermitteln und kartographisch darstellen können.

Werfen wir jetzt wieder einen Blick auf unser kleines Kärtchen der Miocänzeit, so sieht man, wie das Molassemeer zwischen Linz und St. Pölten durch die Annäherung des böhmischen Urgebirges an die Alpenkette zu einem engen Kanal zusammengedrängt wird. Er

ergießt sich bei Krems ins „Wiener Becken", dessen nördlicher Theil die ganze Ebene zwischen dem mährischen Grenzgebirge und den Karpathen einnimmt und von da durch eine Meerenge mit dem großen osteuropäischen Neogenmeer in Galizien, Podolien, Volhynien u. s. w. in Verbindung steht. Ein kleinerer, südlicher Arm des Wiener Beckens fällt genau in die Fortsetzung der Alpenkette, die hier plötzlich verschwindet und nur durch eine Hügelreihe jenseits der Leitha ihre unterirdische Anwesenheit verräth. Auch im Wiener Becken unterscheidet man zuerst eine untere marine, aus Sand, plastischem Thon (Tegel) und Kalkstein zusammengesetzte Stufe, in welcher zahllose Versteinerungen, namentlich Conchylien von prächtiger Erhaltung vorkommen. Darüber folgen weiche, sandige Kalke von brakischem Ursprung, stellenweis ganz erfüllt von Schnecken und Muscheln aus den Gattungen Cerithium, Tapes und Mactra. Diese Cerithienschichten (auch sarmatische Stufe genannt) erscheinen in der Umgebung von Wien zum ersten Mal, lassen sich aber nach Osten über Ungarn und Galizien bis zum schwarzen und kaspischen Meer verfolgen. Den Schluß macht auch hier eine thonige oder sandige Süßwasserbildung mit eigenthümlichen Süßwassermuscheln (Congerien) und zahlreichen Säugethierresten. Die großartige Ziegel-Industrie des Herrn von Drasche in Wien schöpft ihr Material aus diesen, namentlich bei Inzersdorf entwickelten Schichten.

Man kann das Wiener Becken gewissermaßen als Vorhalle zu jenem großen osteuropäischen Neogen-Meer bezeichnen, das nicht nur die ungarische Ebene, sondern

auch Galizien, die Walachei, Bulgarien, Süd-Rußland und einen Theil von Klein-Asien bedeckte, ein Ocean, von welchem das schwarze und kaspische Meer und der Aralsee als getrennte Ueberreste bis auf den heutigen Tag erhalten blieben. Zu diesen osteuropäischen Neogen-gebilden gehören auch die ungeheuer mächtigen Salz-lagerstätten von Galizien und Siebenbürgen. Die leider verunglückten Salzgruben von Wieliczka sollen schon im 13. Jahrhundert unter König Boleslaw dem Scham-haften in Betriebe gestanden haben. Das gewaltige Lager wurde durch mehr als ein Dutzend Schächte angefahren, und von diesen gingen in verschiedener Höhe (Stock-werken) horizontale Querstollen nach allen Richtungen auf eine Länge von ungefähr 10000 Fuß aus einander. Häufig wurden die Strecken, wenn sie Lagen ganz reinen Krystallsalzes trafen, zu Hallen von 3—400 Fuß Höhe und 150—250 Fuß Breite erweitert. In einzelnen der unterirdischen Kammern wurden Werkstätten, Ställe für Pferde, in denen sogar die Freßtröge aus Steinsalz ge-hauen waren, Magazine u. s. w. gebaut, andere wurden zu Kapellen und Tanzsälen eingerichtet, so daß sich unter Wieliczka eine zweite unterirdische Stadt befand. Der Salzstock selbst wird von wohlgeschichtetem grauen Thon, in dem mehrere Versteinerungen des Wiener Beckens vorkommen, umhüllt und durchzogen. Das Salz selbst enthält gleichfalls Fossilreste, namentlich Foraminiferen, kleine Krebschen und einige Meermuscheln.

In Süd-Europa überfluthete das adriatische Meer die ganze Poebene bis über Turin hinauf, brach sich im Norden am Rand der Alpen, im Süden und Westen

an den Apenninen. Auch das Mittelmeer dehnte ſich damals über Toskana, die Campagna und das neapolitaniſche Tiefland aus, ſo daß von der italieniſchen Halbinſel nur das Skelet vorgezeichnet war, um welches ſich erſt ſpäter die lieblichen Formen anlegten. Es gibt kein lehrreicheres Beiſpiel für die allmälige Annäherung der tertiären Schöpfung an die gegenwärtige, als die auf einander folgenden marinen Conchylienfaunen in den italieniſchen Neogenbildungen, die wegen ihrer Lage den Namen Subapenninen-Gebilde erhalten haben. An den Gebirgsabhängen, wo die Tertiärſchichten aus der ſpäter gebildeten diluvialen und alluvialen Bodenbedeckung hervorragen, zeigt ſich über dem Eocän die ganze Serie der Neogenſchichten aufgeſchloſſen. Die tieferen Lagen enthalten genau dieſelben Verſteinerungen, wie die marinen Abſätze des Molaſſemeeres und des Wiener Beckens, aber während das nordalpine Neogenmeer der Verſumpfung oder Austrocknung unterlag, verharrten das adriatiſche und tyrrheniſche Meer noch lange Zeit in ihren eroberten Provinzen und hinterließen nach ihrem endlichen Rückzug jene oberſten marinen Neogenbildungen, welche Lyell als Pliocän bezeichnet hat. Hier liegt nun eine Fauna begraben, deren Arten etwa zu zwei Drittheilen noch heute in den Nachbarmeeren exiſtiren. Je tiefer wir in der Schichtenreihe eindringen, deſto zahlreicher werden die erloſchenen Arten. Es miſcht ſich überdies den ächt mediterranen Typen eine kleine Anzahl fremdartiger bei, deren Urſprung auf die weſtafrikaniſche Küſte hinweiſt.

Der Charakter der neogenen marinen Bevölkerung

läßt ſich überhaupt, wo wir ſie auch ſtudiren mögen, als ein vorwiegend ſüdeuropäiſcher bezeichnen, im Gegenſatz zu der eocänen, die ein univerſales tropiſches Gepräge trägt.

Bedenkt man, daß das Ende der Tertiärformation mit dem Austrocknen der großen neogenen Meere zuſammenfällt, und verfolgt man das allmälige Austrocknen des langgeſtreckten Molaſſemeeres, ſowie der Ausbreitungen des Atlantiſchen Oceans im weſtlichen Frankreich und der Nordſee in den Niederlanden und Schleswig-Holſtein, ſo liegt die Frage nahe, ob dieſer außergewöhnliche Zuwachs an Feſtland lediglich durch langſame Hebung des Bodens erzielt wurde oder ob nicht noch andere Kräfte bei dieſer fundamentalen Umgeſtaltung Europa's mitgewirkt haben. Solche Einflüſſe vermuthet man in den zahlreichen Eruptionen von Trachyt und Baſalt, die während der Tertiärformation in großartigem Maßſtab ſtattfanden. An vielen Orten, wie z. B. in der Eifel, in der Auvergne und auf den Canariſchen Inſeln haben die Baſalt- und Trachyt-Berge den charakteriſtiſchen Bau von erloſchenen Feuerbergen noch treu bewahrt; anderwärts dagegen, wie im Siebengebirge, in Heſſen, in der Rhön, in Ungarn und in den Südalpen fehlen zwar die weſentlichen äußerlichen Merkmale von Vulkanen, doch geſtattet uns die Beſchaffenheit der Geſteine einen ſicheren Schluß auf ihren eruptiven Urſprung. Soweit ſich nun aus der Lagerung und dem organiſchen Inhalt der geſchichteten Geſteine erkennen läßt, welche jene Eruptivgebilde begleiten, erfolgte ein ſehr namhafter Theil aller Baſalt- und Trachyt-Aus-

brüche während der jüngeren Tertiärzeit. Die Hypothese, welche denselben einen gewissen Einfluß auf die Bodengestaltung Europa's zuschreibt, erscheint demnach nicht unbegründet.

Für die Kenntniß der neogenen Schöpfung fließen die geologischen Quellen fast überreich. Festland und Meer haben an tausend Orten die Reste ihrer Bewohner der Erde überliefert, so daß es nur des geistigen Forscherblickes bedarf, um die Schalen, Knochen und sonstigen thierischen Ueberreste mit ihren fleischigen vergänglichen Theilen zu bekleiden und aus zerstreuten Stämmen, Aesten und Blättern laubgeschmückte Bäume zusammenzusetzen.

In die Pflanzenwelt lassen wir uns durch Oswald Heer einführen, dessen scharfsinnige Untersuchungen zum Besten gehören, was in der Paläontologie der Vegetabilien geleistet wurde. Er zeigt uns in seinem großen Werk über die fossilen Tertiärpflanzen der Schweiz, daß Europa in der Neogenzeit eine weit reichere und mannigfaltigere Flora besaß, als jetzt. Während es in Deutschland und der Schweiz heute etwa 360 Holzgewächse gibt, die ungefähr 11 Proc. der ganzen Vegetation ausmachen, stehen denselben allein in der schweizerischen Molasse 533 Holzarten aus 64 verschiedenen Familien gegenüber. Haben diese fossilen Formen nun auch nicht alle gleichzeitig gelebt, so finden sich doch einzelne reiche Localitäten (wie Oeningen), wo die bis jetzt bekannten Bäume und Sträucher bereits die Gesammtzahl der in ganz Deutschland und der Schweiz vorkommenden um ein Beträchtliches übersteigen. Es war also damals das

Festland mit einer sehr reichen Waldvegetation bedeckt. Auch von den viel vergänglicheren Krautpflanzen sind etwas mehr als 200 Arten überliefert; vielleicht eben so viele oder mehr mögen durch den Fossilisationsproceß zerstört worden sein. So liegen z. B. von Labkräutern, Vergißmeinnicht, Nesseln, Klee und Disteln keine Ueberreste vor, obwohl deren Existenz durch gewisse fossile Insektenarten aus Gattungen, die heutzutage an diese Pflanzen gebunden sind, fast mit Gewißheit erwiesen ist. Würde man für die Neogenzeit das heutige Verhältniß zwischen Holzgewächsen und Krautpflanzen annehmen, so würde die damalige Flora die gegenwärtige durch doppelte Artenzahl übertreffen.

Es ist schwierig, aus einer derartigen Formenfülle das physiognomisch Wichtige herauszugreifen; immerhin lassen sich aber einige Familien wegen ihrer weiten Verbreitung oder großen Artenzahl als besonders wichtig hervorheben. Die Blüthenpflanzen erregen vorzugsweise unser Interesse, denn die Gefäßkryptogamen und Nadelhölzer nehmen, wenn sie auch relativ noch größere Bedeutung, als in der jetzigen Flora besitzen, keine hervorragende Stelle mehr ein. Palmen, Pandanen, Liliengewächse, Gräser, Cyperaceen, überhaupt Monokotyledonen stellen das ansehnliche Contingent von 119 Arten. Zu den Dikotyledonen mögen etwa 500 Arten gehören. Unter den letzteren verdienen Amberbäume, deren lebende Verwandte in Nord-Amerika, Indien und China zu Hause sind, Platanen, Weiden, immergrüne Eichen, Pappeln, Ulmen, Lorbeer-, Zimmt- und Nuß-Bäume wegen ihrer Häufigkeit hervorgehoben

zu werden. Auch Proteaceen sind noch vertreten. Von Magnolien, Myrthen und Linden kennt man nur wenige, aber charakteristische Arten, dagegen spielten damals die Ahornbäume eine noch wichtigere Rolle, als jetzt sogar in Nord-Amerika. Noch ließen sich zahlreiche Namen den bereits erwähnten beifügen, doch ich schließe mit der fossilen Weintraube (Vitis teutonica), „deren edles Naß damals ungenützt den Boden der Wetterau befeuchtete", eine Aufzählung, deren Bedeutung ohnehin erst durch einen Vergleich mit der jetzigen Vegetation ins rechte Licht gestellt wird.*)

Nachdem wir gesehen haben, daß die neogenen Conchylien bereits europäische Tracht besitzen, überrascht es uns einigermaßen, wenn uns Professor Heer erzählt, daß die der Molasseflora ähnlichsten Pflanzen jetzt theilweise in fernen Ländern gedeihen. Es finden sich z. B. von den jungtertiären Pflanzen nahestehenden Arten gegenwärtig 83 in den nördlichen, 103 in den südlichen Vereinigten Staaten, 40 im tropischen Amerika, 6 in Chile, 137 im gemäßigten und südlichen Europa, 85 im warmen und äquatorialen Asien, 25 auf den atlantischen Inseln, 26 in Afrika und 21 in Neuholland. Demnach haben zur Miocänzeit Pflanzentypen Europa bewohnt, die heutzutage über alle Welttheile zerstreut sind, aber am reichlichsten in einem Gürtel gefunden werden, welcher zwischen den Isothermen von 15 und

---

*) In nebenstehender, von Herrn Landschaftsmaler A. Waagen entworfenen idealen Landschaft der Neogenzeit sind einige der hervorragendsten Pflanzenformen dargestellt.

Fig. 158. Die Vegetation in Mittel-Europa zur Regenzeit.

Digitized by Google

Digitized by Google

25° C. liegt. In dieser Zone wäre Nord-Amerika wieder als dasjenige Land zu bezeichnen, dessen Vegetation am meisten der des mitteltertiären Europa's entspricht.

Wir haben bis jetzt die neogene Flora in ihrer Gesammtheit betrachtet; aber wir müssen berücksichtigen, daß dieselbe während der langen Dauer der Miocän- und Pliocän-Stufen bedeutende Veränderungen erfuhr. Jede Schichtengruppe besitzt einige eigenthümliche Arten und wenn auch eine Reihe gemeinsamer Formen sämmtliche Stufen verbindet, so gibt sich doch zwischen der ältesten und jüngsten eine sehr erhebliche Verschiedenheit kund.

Im Allgemeinen bilden immergrüne Bäume und Sträucher etwa zwei Drittheile der Gesammtzahl; doch treten in den jüngsten Schichten Holzgewächse mit fallendem Laub mehr in den Vordergrund und drängen die immergrünen nahezu auf die Hälfte zurück. Palmen, Pandanen, Feigen und Akazien werden spärlicher, je weiter wir in der Schichtenreihe aufsteigen, dafür nehmen Ahorn und Pappeln in entsprechendem Verhältniß zu. Die australischen und tropischen Typen verschwinden allmälig ganz vom Schauplatz und werden durch mediterrane oder amerikanische ersetzt. Aus allen bis jetzt bekannten Thatsachen geht hervor, daß in der Neogen-Flora nicht allein eine allmälige Annäherung an die Jetztzeit stattfindet, sondern daß dieselbe auch die Wirkungen einer Temperatur-Abnahme sehr bestimmt erkennen läßt. Heer hat mit vorzugsweiser Benutzung der Pflanzen und Insekten die klimatischen Verhältnisse der Tertiärzeit an verschiedenen

Orten zu ermitteln gesucht und gelangte zu folgendem interessanten Ergebniß.

Die mittlere Temperatur betrug nach Heer

	zur unteren Miocänzeit	zur oberen Miocänzeit
in Ober-Italien	22° C.	20° C.
in der Schweiz	20½° C.	18½° C.
bei Danzig	16° C.	—
in Schlesien	—	15° C.
in Nord-Island	9° C.	—

Aus diesen Zahlen erhellt; 1) daß die mittlere Temperatur in Europa bei Beginn der jüngeren Tertiärzeit um 9° C. wärmer war als heutzutage, 2) daß dieselbe in der oberen Stufe abnimmt und 3) daß schon damals die Vertheilung der Wärme in ähnlicher Weise wie heutzutage nach Zonen geregelt war.

Zu ähnlichen Resultaten führt auch die Untersuchung der marinen Thiere, namentlich der Mollusken. Je näher eine Ablagerung im Alter der Jetztzeit steht, desto enger schließen sich ihre Arten den lebenden an und zwar in der Regel am meisten denen im gleichen oder benachbarten thiergeographischen Bezirk. Die zonenweise Vertheilung der Organismen tritt auf's deutlichste zu Tage, wenn wir z. B. die Conchylien des Molasse-Meers, des Wiener Beckens und besonders der Subapenninenbildung mit denen im heutigen Mittelmeer und der Nordsee vergleichen oder wenn wir uns von der Aehnlichkeit der südrussischen Tertiärmuscheln mit denen im schwarzen Meer überzeugen.

Wenn ich, dem bisherigen Plane dieses Büchleins folgend, aus jedem Stadium der Schöpfungsgeschichte

nur die bezeichnendsten Gestalten herausgreife und auf eine Detailschilderung der Nebenfiguren verzichte, so können auch in der Neogenzeit alle wirbellosen Thiere füglich übergangen werden. Ebenso gibt es auch unter den Fischen und Vögeln kaum Typen von hervorragendem Interesse, da diese beiden Klassen in jener Zeit schon so ziemlich auf ihrer jetzigen Höhe standen. Von Amphibien verdienen dagegen einige ächte Frösche und Kröten theils wegen ihrer ansehnlichen Größe, theils wegen ihrer eigenthümlichen Gestalt Beachtung, insbesondere darf der berühmte Riesensalamander von Oeningen (Andrias Scheuchzeri) nicht übergangen werden. Wir müssen unsern Blick nach Japan wenden, um in dem drei Fuß langen Megalobatrachus maximus das noch jetzt lebende Ebenbild unseres gewaltigen Molches zu finden, dessen Skelet der naive Scheuchzer als „ein recht seltenes Denkmal jenes ververfluchten Menschengeschlechts der ersten Welt“ ausführlich beschrieben hat.

Das Füllhorn, welches zur Neogenzeit die Erde mit einem reichen, farbenprächtigen Pflanzenkleid geschmückt hatte, goß auch Ströme von Leben über die Thierwelt des Festlandes aus. Auf einem immensen, die ganze nördliche Hemisphäre umfassenden Schauplatz liegen die Ueberreste einer Säugethierfauna begraben, die sowohl auf den Wohnsitzen ihrer Vorfahren, als auch in ferngelegenen Welttheilen eine günstige Heimath fand. Ein loses Band nur verkettet die Landthiere der beiden ersten großen Säugethierfaunen und gerade in Europa, wo am ehesten Verbindungs-Glieder zu erwarten wären, fehlt

nicht allein jeder specifische Zusammenhang, sondern auch in den Gattungen ist eine totale Umwandlung eingetreten. Dennoch können bei tieferer Einsicht eigenthümliche verwandtschaftliche Beziehungen nicht verkannt werden, deren Erforschung einen hervorragenden Einfluß auf die Ausbildung unserer Ansichten über die Entwicklungs-Gesetze der Schöpfung ausgeübt hat.

Sehen wir uns nach den Fundorten neogener Säugethiere um, so finden wir dieselben nicht auf das enge Gebiet des anglo-gallischen Beckens, der Auvergne oder des jurassischen Festlandes beschränkt, sondern wir können als solche sämmtliche Ufer der früher geschilderten Neogen-Meere und alle entweder in austrocknenden Seebecken oder in Landseen und Braunkohlensümpfen entstandene Ablagerungen in Mittel- und Süd-Europa aufzählen. So besitzt Deutschland in den Sanden von Eppelsheim bei Worms, im Süßwasserkalk von Weißenau bei Mainz, Oeningen und der Gegend von Ulm; Frankreich bei Sansans im Gers-Departement und in der Nachbarschaft von Montpellier; Oesterreich in der Braunkohle von Eibiswald in Steyermark; Italien im Po- und Arno-Thal und vor Allem Griechenland in dem berühmten Knochenlehm von Pikermi bei Athen Grabstätten fossiler Säugethiere von bewunderungswürdigem Reichthum.

In Asien enthalten die Sivalik-Hügel am Fuße des Himalajah die Reliquien einer ausgestorbenen Wirbelthierfauna, die in Mannigfaltigkeit Alles übertrifft, was heute die üppigsten Schauplätze der Tropen-

länder dem menschlichen Auge zu bieten vermögen. Auch Nord-Amerika besitzt in den unbewohnten Prärieen des fernen Westens im ehemaligen Nebraska-Territorium zwei reiche Fundstellen, von denen später noch besonders die Rede sein wird.

Beginnen wir bei der Prüfung der neogenen Säugethierwelt mit dem in Europa aufgefundenen Material, so ruht das numerische Uebergewicht noch immer auf den pflanzenfressenden Hufthieren. Wenn das mit der Formen-Gruppirung während der Eocänzeit noch im Einklang steht, so bemerkt man doch innerhalb der Familien und Gattungen eine beträchtliche Verschiebung. Die ächten Dickhäuter erlitten zwar der Zahl nach keine Verminderung, allein sie haben sich in scharf geschiedene Familien gespalten. An die Stelle der alttertiären Gattungen Lophiodon und Coryphodon sind mehrere Arten aus der Gattung Tapir getreten; daneben taucht zum ersten Mal die Gattung Rhinoceros mit 5—6 Arten auf, die im Bau der Backzähne und der Extremitäten noch ganz entschieden an Palaeotherium erinnern, während sie die Eckzähne verloren, die Schneidezähne beträchtlich modificirt und das Nasenbein zuweilen so ansehnlich vergrößert haben, daß ein oder zwei mächtige Hörner darauf Platz finden. Daß übrigens gerade die ältesten Arten kleiner sind, als die aus jüngeren Schichten oder aus der Gegenwart, daß dieselben außerdem ein schwach entwickeltes hornloses Nasenbein besitzen, sowie in ihrer Schädelform noch am meisten an Paläotherium erinnern, verdient als Fingerzeig auf ihre Abstammung alle Beachtung. Die heutigen Rhinoceros

Arten leben meist vereinzelt oder nur in Truppen von 5—6 Individuen vereinigt; ihre fossilen Vorfahren scheinen, wie aus ihren zahlreichen Ueberresten hervorgeht, die Geselligkeit mehr gesucht zu haben und machten jedenfalls ein hervorragendes Element in der damaligen Landbevölkerung aus.

Man hat das Rhinoceros als Abkömmling der Paläotherien bezeichnet. Es gibt außerdem unter den neogenen Dickhäutern noch einen anderen Ausläufer jenes eocänen Sammeltypus, als dessen Endsproß unser Pferd betrachtet wird. Der älteste untermiocäne Vertreter der Pferde [die Gattung Anchitherium*)] war freilich noch nicht das edel gebaute, schnellfüssige Thier der Gegenwart. Wir müssen uns vielmehr das Paläotherium (vgl. S. 440) schlanker, minder plump und hochbeiniger vorstellen, um ein annäherndes Bild des Anchitheriums zu erhalten. Im Zahnbau stimmt dasselbe noch so sehr mit dem Paläotherium überein, daß Cuvier keine Veranlassung zu einer generischen Scheidung finden konnte. Als freilich später die Extremitätsknochen bekannt wurden, zeigte sich, daß von den drei Mittelfußknochen die beiden seitlichen außerordentlich an Stärke eingebüßt hatten und nur ganz schwache, wahrscheinlich nicht einmal bis zum Boden reichende Seitenzehen [sie sind aufgefunden, aber noch nicht genauer beschrieben] besaßen, woraus sich schließen läßt, daß das Thier die Last seines Körpers auf einer einzigen Zehe trug.

---

*) ἄγχι, nahe (dem Pferd und dem Paläotherium); θηρίον, Thier.

In den jüngeren Neogenschichten ist das Anchitherium bereits verschwunden, dafür aber eine andere verwandte Form, das Hippotherium*) oder Hipparion (Fig. 159) auf dem Schauplatze erschienen. Bei diesem hat der Körper bereits die schlanke zierliche Gestalt und die

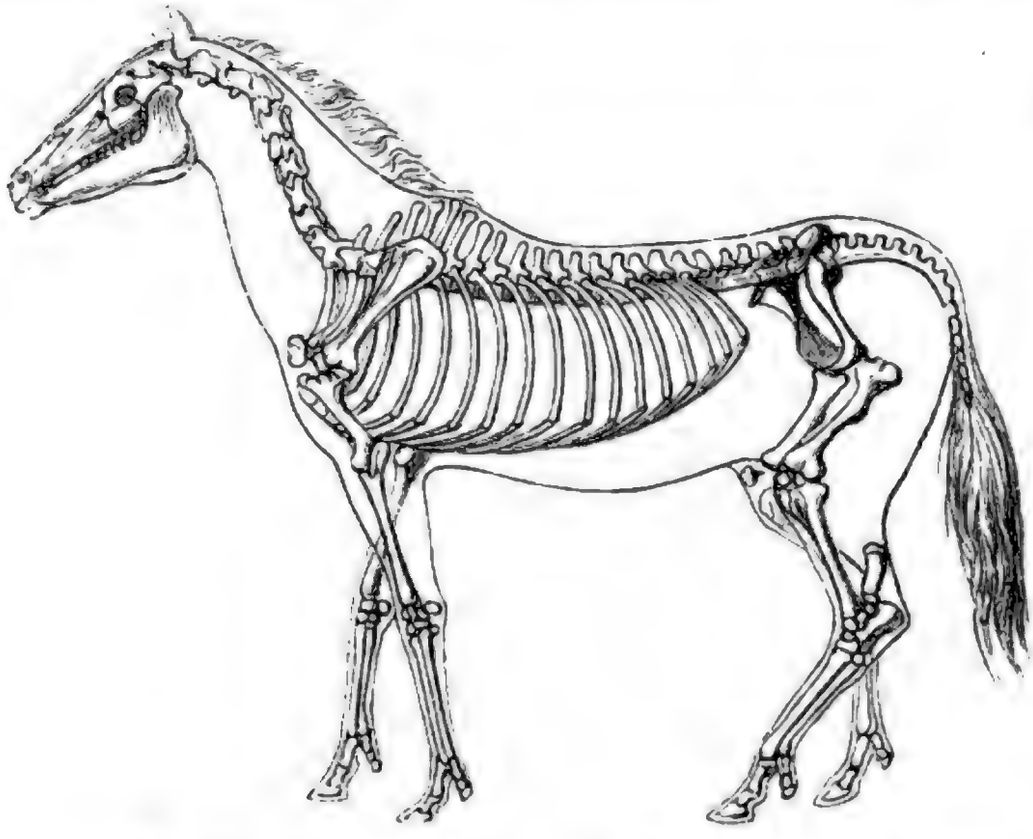


Fig. 159. Hipparion gracile aus Pikermi bei Athen (restaurirt nach einem im Münchener Museum aufgestellten Skelet.)

Größe eines Zebra angenommen und auch das Gebiß trägt schon vollständig den Typus des Pferdes. Anders die Füße. Das Hipparion läuft zwar auf einem einzigen Huf, aber die seitlichen Mittelfußglieder, die sich beim Pferde nur noch als kurze griffelähnliche Stummeln erkennen lassen, tragen Zehenglieder und kleine Schuhe,

*) ἵππος, Pferd; θηρίον, Thier.

die allerdings den Boden nicht berühren und daher als Bewegungsorgane völlig nutzlos sind. Diese verkümmerten Seitenzehen gehören zu den sogenannten rudimentären Organen, für welche erst die Abstammungs-Theorie eine genügende Erklärung geboten hat. Merkwürdigerweise besitzt das Pferd entschiedene Neigung den Hipparionfuß zu wiederholen. Seit den zwei Jahrzehnten, in denen man überhaupt auf derartige Abnormitäten besser achtet, wurden bereits mehrere Fälle nachgewiesen, wo sich die sogenannten Griffelbeine bis zur unteren Gelenkfläche verlängerten und wie beim Hipparion Afterzehen ansetzten.

Im nebenstehenden Holzschnitte (Fig. 160) ist die Beschaffenheit des vorletzten oberen Backzahns und der Hinterfüße bei Paläotherium, Anchitherium, Hipparion und Equus (Pferd) dargestellt.

Den Zoologen haben die fossilen Pferde die Lehre ertheilt, bei Aufstellung systematischer Abtheilungen stets die ausgestorbenen Formen zu berücksichtigen, denn wenn heutzutage das Pferd wegen seiner mächtig entwickelten Mittelzehe allerdings eine vollständig isolirte Stellung einnimmt und darum, so lange man sich um vorweltliche Thiere Nichts kümmerte, mit Recht als Repräsentant einer besonderen Ordnung gelten konnte, so verwischen die Gattungen Hipparion und Anchitherium die Grenze gegen die ächten Dickhäuter so vollständig, daß die Ordnung der Einhufer gegenwärtig als gänzlich unhaltbar aus den neueren zoologischen Handbüchern verschwunden ist. Aechte Pferdearten erscheinen in Europa erst im

jüngſten Pliocän, haben aber in Indien noch gleichzeitig mit Hipparion zuſammengelebt.

Für die Rüſſelthiere, den gewaltigſten Dickhäutertypus, läßt ſich aus der Eocänzeit noch kein Vorläufer namhaft machen. Die drei bis jetzt bekannten an Größe

Fig. 160. Oberer Backzahn und Hinterfuß a. von Palaeotherium, b. von Anchitherium, c. von Hipparion und d. vom Pferd.

und Stärke ebenbürtigen Gattungen Maſtodon, Dinotherium und Elephant ſtellen ſich in Europa in der Reihenfolge, wie ihre Namen angeführt ſind, in Aſien aber ſo ziemlich gleichzeitig ein und verbreiteten ſich damals über die ganze bewohnbare nördliche Hemiſphäre.

Das Mastodon*) beſaß faſt alle äußeren Eigenſchaften des Elephanten: ſeine Größe, ſeine plumpen, fünfzehigen Füße, ſeinen Rüſſel, ſeinen Knochenbau, ſeine Lebensweiſe; nur die Backzähne (Fig. 161) waren ſchmäler und kleiner und durch breite, mit zitzenförmigen Erhöhungen verſehene Querhügel ausgezeichnet. Sie ſtanden überdies, in der Zahl zwiſchen 2 und 4 ſchwankend, hinter einander im Kiefer, während beim Elephant nie mehr als zwei, gewöhnlich ſogar nur ein einziger Backzahn in jeder Kieferhälfte funktionirt. Merkwürdiger Weiſe erfolgt der Zahnwechſel bei Elephant und Maſtodon in der Art, daß jeder Backzahn durch ſeinen nachdrängenden Erſatzzahn in der Richtung von hinten nach vorn aus dem Kiefer geſchoben und gleichzeitig durch den Gebrauch ganz abgekaut wird. Die Elfenbeinſtoßzähne (Schneidezähne) im Oberkiefer waren wie beim Elephant beſchaffen, einige Arten beſaßen noch überdieß zwei kürzere Stoßzähne im Unterkiefer. Maſtodonreſte gehören ſowohl in Nord-Europa, wie im Molaſſe-Gebiet und jenſeits der Alpen zu den häufigeren Funden. Man unterſcheidet bereits 6 europäiſche und 3 indiſche Tertiärarten, von denen einige in nahezu vollſtändigen Skeleten vorhanden ſind.

Fig. 161. Backzahn von Mastodon.

*) μαστός, Zitze; ὀδούς, Zahn.

Der Elephant hat seinen Einzug in Europa erst kurz vor Abschluß der Tertiärzeit gehalten. Diesseits der Alpen kennt man ihn aus Tertiärbildungen nicht, aber in Italien, namentlich im oberen Arnothal liegen die Gebeine einer erloschenen Art in erstaunlicher Menge begraben.

Mit dem Mastodon theilt auch der dritte und größte Rüsselträger, das gewaltige Dinotherium*) die weite Verbreitung, scheint aber weit seltener gewesen zu sein,

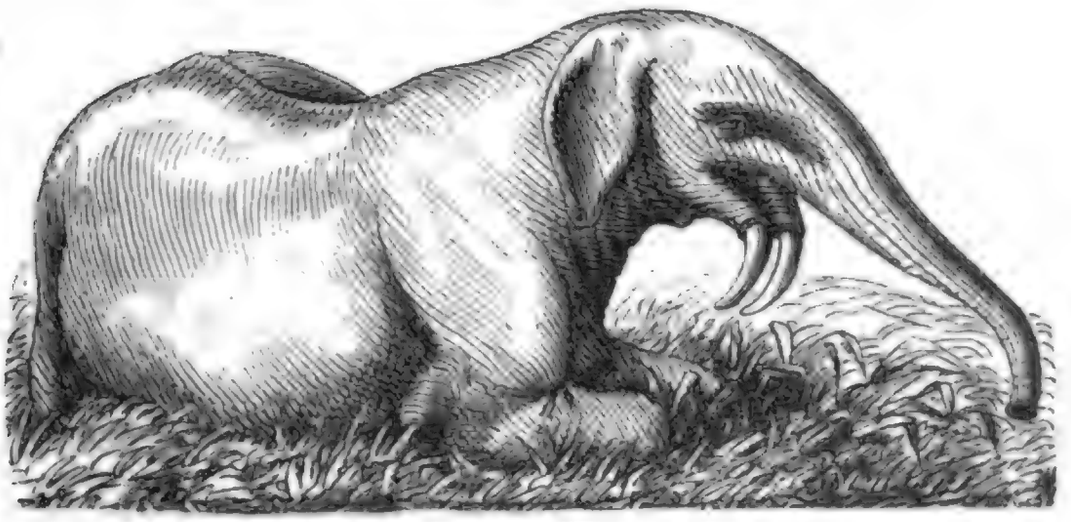


Fig. 162. Dinotherium giganteum (restaurirt).

wenigstens ist der prachtvolle Schädel aus dem Sand von Eppelsheim bei Worms bis jetzt noch Unicum geblieben, während allerdings einzelne Zähne an vielen Orten vorkommen. Dem Dinotherium (Fig. 162) fehlte jenes charakteristische zellige Knochengewebe der Stirn, das dem Elephanten einen so großen Gesichtswinkel und ein so intelligentes Aussehen verleiht. Die viereckigen,

*) δεινός, schrecklich; θηρίον, Thier.

mit 2—3 Querjochen verſehenen Backzähne unterſcheiden ſich von denen des Tapir faſt nur durch ihre bedeutende Größe. Sie wurden von Cuvier, der anfangs nur Zähne kannte, auch einem rieſigen Tapir zugeſchrieben. In jeder Kieferhälfte finden ſich bei ausgewachſenen Thieren fünf Backenzähne: alſo noch mehr als beim Maſtodon. Das merkwürdigſte am Dinotherium ſind jedoch zwei große, hackenförmig nach unten gekrümmte Elfenbeinſtoßzähne, die ſich nicht wie beim Elephanten im Oberkiefer befinden, ſondern an das abwärts gebogene vordere Ende des Unterkiefers anſetzen, wodurch das Thier eine gewiſſe Aehnlichkeit mit dem Wallroß erhält. Aus der großen Naſenhöhle kann man mit Sicherheit auf das Vorhandenſein eines Rüſſels ſchließen, dagegen läßt der Schädel ſo viele Abweichungen von dem der Elephanten und Maſtodonten erkennen, daß man ſich bis in die neueſte Zeit im Zweifel befand, ob das Dinotherium den pflanzenfreſſenden Meerſäugethieren (Wallroß, Seekuh u. ſ. w.) oder den Rüſſelträgern zuzugeſellen ſei. Mehrere neuerdings bei Pikermi aufgefundene Skeletknochen haben die Frage zu Gunſten der letzteren entſchieden. Das Dinotherium übertraf alle jetzt lebenden Landſäugethiere an Größe.

Schon in der Eocänzeit ließen ſich in der großen Abtheilung der Anoplotherien (vgl. S. 441) zwei Gruppen unterſcheiden, von denen die eine mehr nach den heutigen Schweinen, die andere mehr nach den Wiederkäuern hinneigte. Aechte Anoplotheriden mit geſchloſſener Zahnreihe kennt man aus Neogenſchichten noch ziemlich häufig in Nord-Amerika, in Europa dagegen ſcheint

nur eine einzige seltene Gattung (Diplobune) aus der Eocänzeit überliefert zu sein. Die Trennung zwischen Schweinen (Omnivoren) und Wiederkäuern hat sich bereits vollständig vollzogen und obwohl die neogenen Gattungen noch theilweise von den heutigen abweichen, so finden wir doch bereits alle wesentliche Typen ausgebildet.

Unter diesen Hufthieren mit paarigen Zehen verdienen besonders die Wiederkäuer wegen ihrer damaligen geographischen Verbreitung Beachtung. In Deutschland, in der Schweiz, im mittleren Frankreich und in allen nördlicher gelegenen Theilen Europa's fehlen die Hornträger, d. h. diejenigen Wiederkäuer, deren knöcherne, nicht abwerfbare Stirnzapfen wie beim Ochsen oder beim Schaf von einer Hornscheide umgeben sind. Ihre Stelle wird ausgefüllt durch geweihtragende Hirsche vom Typus des molukkischen Muntjak und durch zahlreiche kleine, zierlich gebaute Formen mit starken Eckzähnen, die sich den heutigen Zwerg- oder Moschus-Hirschen aus Süd-Asien und West-Afrika auffallend nähern. Die Hornträger erscheinen zur Neogenzeit vereinzelt in Ungarn, in der Auvergne, am Rande des Mittelmeeres und in ungeheurer Menge im jungtertiären rothen Knochenlehm von Pikermi bei Athen.

Dort finden sich neben Kameel und Giraffe nicht weniger als neun Antilopen und Gazellen, während nur zwei Moschusthiere und kein einziger ächter Hirsch unter den Tausenden ausgegrabenen Knochen erkannt werden konnten, Hirsche und Antilopen scheinen sich also schon damals ebenso gemieden zu haben, wie heutzutage: jene halten sich bekanntlich streng an das Gebiet der Wälder,

dieſe überſchreiten den Rand der Steppen nicht. Haben die tertiären Wiederkäuer, wie wir aus ihrer Verbreitung entnehmen können, denſelben Inſtinkten gefolgt, wie ihre Nachkommen, ſo dürfen wir annehmen, daß dem üppig bewaldeten Central-Europa in den Mittelmeerländern große Steppengebiete gegenüber ſtanden. Dieſer Umſtand dürfte wohl auch den Schlüſſel für die engere Begrenzung der Verbreitungsbezirke bei den Wiederkäuern liefern.

Für unſere Betrachtung bietet die ſogenannte kleine Fauna der Nager, Inſektenfreſſer u. ſ. w. kaum Intereſſe. Auch bei den Walen, Seehunden und ſonſtigen Meerſäugethieren können wir uns füglich auf die Bemerkung beſchränken, daß ſie ſchon damals in verſchiedenen Repräſentanten vorhanden waren. Als Curioſität mögen zwei große Faulthiere von ſüdafrikaniſchem Typus Erwähnung finden, da ihre Anweſenheit den fremdartigen Charakter der damaligen Thierwelt erhöht. Bei den Raubthieren bilden Hyänen und Viverren noch immer den Grundſtock, der erſt gegen Ende der Tertiärzeit durch Bären, Hunde und Katzen vermehrt wird. Unter den letzteren zeichnet ſich der löwenähnliche Machairodus*) (oder Drepanodon) durch ſeine rieſenhafte Größe und durch ſeine 5 Zoll langen dolchförmigen Eckzähne aus. Mehrere Arten dieſes gewaltigſten aller Raubthiere vertheilten ſich über Europa, Aſien und Nord-Amerika. Die Blüthezeit der Raubthiere fällt übrigens erſt in die Diluvialformation.

---

*) μάχαιρα, die Klinge eines Dolches; ὀδούς, Zahn.

Seitdem die Abstammungslehre durch Darwin's mächtige Anregung in weiten Kreisen Eingang gefunden hat, wird die Entdeckung fossiler Affen mit gespannter Aufmerksamkeit verfolgt. Unter ihnen müßten sich ja, wenn überhaupt die Lehre von der Umprägung der Arten wissenschaftliche Berechtigung besitzt, die Urahnen des Menschengeschlechtes finden! Obwohl es nun in der Tertiärzeit trotz des apodiktischen Ausspruchs Cuvier's: „es gibt keine fossilen Affen" nicht an ausgestorbenen Vertretern der Vierhänder fehlt, so mag doch zur Beruhigung ängstlicher Gemüther sofort bemerkt werden, daß der fossile Affe, aus dem wir das Menschengeschlecht unmittelbar herzuleiten hätten, erst noch zu finden wäre.

Schon aus Eocänschichten wurde eine sehr merkwürdige Affengattung (Caenopithecus) aus dem Bohnerz der Schweiz namhaft gemacht. Dieser folgen in europäischen Neogenablagerungen vier weitere Sippen, die nicht nur alle Eigenschaften der schmalnasigen Gruppe der alten Welt an sich tragen, sondern sich auch zum Theil in ihrer Organisation unmittelbar den drei menschenähnlichsten Affen der Jetztzeit, dem Gorilla, Orang und Chimpanse zur Seite stellen.

Am verbreitetsten findet sich eine fossile Art aus der langgeschwänzten Gattung Semnopithecus (Schlankaffe), die noch heutzutage in Indien, Cochinchina und Ceylon zu Hause ist. Man hat zu Pikermi viele Schädel und mehrere Skelete dieses Affen ausgegraben. Sein Kopf stimmt ganz mit dem indischen Hullmann überein, während sich im Skeletbau fast eben so viele Anklänge an den abyssinischen Stummelaffen (Colobus)

erkennen laſſen. Andere Semnopithecus-Arten wurden ſpäter bei Montpellier und den Sivalik-Hügeln in Oſtindien entdeckt.

Auf nahe Verwandtſchaft mit den Schlankaffen ſcheint auch ein Unterkieferfragment aus Pliocänſchichten von England hinzuweiſen, das unter dem Namen Macacus pliocaenus von R. Owen in die Literatur eingeführt wurde. In neueſter Zeit kamen in dem oberen Arnothal noch zwei Macacus-Arten und am Monte Bamboli in den Maremmen ein noch nicht näher beſchriebener Affenunterkiefer wahrſcheinlich aus der Gattung Cercopithecus zum Vorſchein.

Ein weit größeres Intereſſe als dieſe immerhin tief ſtehenden Meerkatzen bieten die leider ſpärlichen Ueberreſte von zwei menſchenähnlichen Affen aus den Gattungen Hylobates und Dryopithecus. Vom erſten kennt man ein Unterkieferfragment aus Sanſans im Gers-Departement und mehrere noch im Knochen ſteckende Oberkieferzähne aus der Braunkohle von Elgg in der Schweiz. So dürftig dieſes Material auch ſcheinen mag, ſo genügt es doch vollſtändig, um die Anweſenheit einer dem indiſchen Gibbon überaus naheſtehenden Form zu beweiſen. Die lebenden Vettern unſeres miocänen Affen zeichnen ſich übrigens weder durch Intelligenz, noch durch Liebenswürdigkeit aus. Sie erreichen eine Größe zwiſchen 3—4 Fuß, ſind ungeſchwänzt und beſitzen ungemein lange Arme. Trotzdem fehlt es ihnen ſowohl beim Klettern wie beim Springen an beſonderer Gewandtheit, weßhalb ſie mit Leichtigkeit gefangen werden können, wenn es nur gelingt, ihre Wachſamkeit zu täuſchen.

Im Dryopithecus*) (Fig. 163) hat uns die Neogenzeit Reſte eines ſehr merkwürdigen ausgeſtorbenen menſchenähnlichen Affen hinterlaſſen. Man beſitzt davon bis jetzt nur einen Unterkiefer und ein Oberarmfragment aus St. Gaudens in der Haute-Garonne und etwa ein Dutzend Backenzähne aus dem ſchwäbiſchen neogenen Bohnerz. Möglicherweiſe gehört auch ein Oberſchenkel aus Eppelsheim bei Worms hierher. Nach Lartet ſteht der Dryopithecus in der Größe zwiſchen Orang und Chimpanſe, das Kinn fällt ſteiler ab, als bei irgend einem anderen Affen, wodurch die Phyſiognomie einen intelligenten Ausdruck erhalten mußte. Auch die Zähne beſitzen in ihrer Form ſo viel Menſchenähnliches, daß die ſchwäbiſchen Funde ſogar von gewiegten Kennern lange dem Menſchen zugeſchrieben wurden. In den vorderen Backzähnen freilich macht ſich die Verwandtſchaft mit dem Gibbon ſehr bemerkbar, ſo daß wir vorläufig nicht mit Sicherheit behaupten können, daß der foſſile Dryopithecus dem Menſchen näher ſtand, als einer der lebenden Affen.

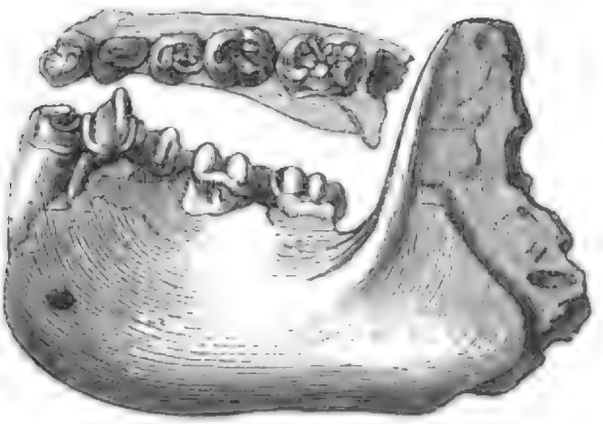


Fig. 163. Dryopithecus Fontani von St. Gaudens (Haute Garonne).
a. Unterkiefer. b. Zahnreihe.
1/2 natürlicher Größe.

Nach dieſer Betrachtung der europäiſchen Landbewohner lohnt es ſich, wenigſtens einen flüchtigen Blick

*) δρύον, Wald.

auf die schon öfters genannte reiche Fundstätte an den Sivalik-Hügeln in Ostindien zu werfen. Wir finden dort eine im Wesentlichen sehr ähnlich zusammengesetzte Säugethierfauna, die jedenfalls jenes Maß von Verschiedenheit nicht überschreitet, das zum Voraus bei so großer Entfernung und vermuthlich abweichenden äußeren Existenzbedingungen erwartet werden durfte. Die hervorragendsten europäischen Formen, wie Machairodus, Hyaena, Mastodon, Elephas, Dinotherium, Rhinoceros, Hipparion, Semnopithecus u. s. w. finden sich auch bei Sivalik reichlich vertreten. Es besaßen somit diese Gattungen Verbreitungsbezirke von einer Ausdehnung, wie sie heutzutage bei Landsäugethieren nur noch selten beobachtet werden. Die ganze sivalische Fauna enthält überhaupt nur eine einzige Gattung — das vierhörnige Sivatherium —, welche in Europa weder in Tertiär- noch in Diluvial-Ablagerungen nachgewiesen werden konnte. Andererseits scheinen aber mehrere Arten aus verschiedenen Gattungen Asien und Europa gemeinschaftlich anzugehören, so daß an eine Absperrung der beiden Provinzen gar nicht zu denken ist. Für die Herkunft einiger wichtiger Mitglieder der späteren europäischen Diluvialfauna, wie z. B. der Elephanten, Flußpferde, Ochsen und ächten Pferde ist es bedeutungsvoll, daß diese Gattungen zur Tertiärzeit in Ostindien bereits in ziemlich starker Artentwickelung neben Dinotherium, Mastodon und Hipparion existirten.

Ganz eigenthümliche Verhältnisse bietet uns Nord-Amerika. Dort gibt es am östlichen Rande des Felsengebirges im neuen Staate Dakota eine wüste, regen-

arme, fast vegetationslose Ebene. Im Sommer sind die Flußbetten ausgetrocknet, zur Regenzeit aber von schmutzigen Strömen erfüllt. In den «Mauvaises terres» haben sie sich tiefe Schluchten in den mergeligen Boden eingerissen. Mauerartig fallen die senkrechten Wände der Thäler ab; einzelne Partieen leisteten der zerstörenden Thätigkeit der Gewässer Widerstand und ragen nun als phantastisch geformte Säulen, Pyramiden oder ruinenartige Felsen aus der Ebene hervor. Gewisse Schichten des ziemlich harten, kalkigen Süßwassermergels sind erfüllt mit Säugethierresten, diese lagen nun, als die ersten Reisenden die Gegenden besuchten, in solcher Menge in der Nachbarschaft des White River's herausgewittert auf dem Boden herum, daß mehrere Expeditionen ausgesendet wurden, um diese kostbaren Reste zu sammeln. Die White River-Fauna enthält ein höchst merkwürdiges Gemisch von Säugethieren, die theils ein eocänes, theils ein neogenes Gepräge besitzen. Es liegt uns in ihr offenbar ein in Europa fehlendes Bindeglied zwischen den beiden ersten tertiären Säugethierfaunen vor. Auf der einen Seite sehen wir eocäne Gattungen, wie Hyänodon, Hyopotamus, Lophiodon und Elotherium, auf der anderen Rhinoceros, Amphitherium und drei Raubthiergattungen (Machairodus, Pseudaelurus und Amphicyon), die in Europa erst im Miocän erscheinen. In Amerika lebten beide Gruppen zu gleicher Zeit und im gleichen Verbreitungsbezirk vereinigt. Nicht weniger als neunzehn Geschlechter tragen einen specifisch amerikanischen Charakter und sind auf die neue Welt beschränkt; zwölf davon gehören zu den Hufthieren, so daß also auch hier

das Uebergewicht ganz entschieden dieser Ordnung zufällt. Durch den Mangel an Rüsselträgern und die mäßige durchschnittliche Größe der einzelnen Arten würde sich die White River-Fauna eher mit der eocänen, als mit der miocänen Säugethierbevölkerung Europa's vergleichen lassen, aber bei genauerer Betrachtung finden wir darunter eine Menge Verbindungsglieder zwischen den eocänen Anoplotherien und den neogenen Wiederkäuern und Schweinen. Es verdient übrigens hervorgehoben zu werden, daß in den «Mauvaises terres» bis jetzt weder ein echter Geweih- oder Horn-tragender Wiederkäuer, noch ein Schwein von recentem Typus bekannt geworden ist. Besonderes Interesse erregen mehrere Gattungen, welche sich zwischen die Kameele der alten und die Lama's der neuen Welt einschieben. Auch die Kluft zwischen dem Zahnbau des Urpferdes (Anchitherium) und dem jüngeren Hipparion wird durch mehrere ausgestorbene Gattungen vollständig überbrückt.

Angesichts dieser Thatsachen gewinnt die Vermuthung Raum, daß am Rande des Felsengebirges die europäische eocäne Säugethierwelt ihre letzte Zufluchtsstätte fand, daß sie sich dort umgestaltete, um in späterer Zeit zurückkehrend die nördliche Hemisphäre von Neuem zu bevölkern.

Für diese Annahme wirft auch die Beschaffenheit einer zweiten, kaum weniger reichhaltigen, aber entschieden weit jüngeren Säugethierfauna von Niobrara in Nebraska ihr Gewicht in die Wagschale. Dieselbe trägt in höherem Grade ein europäisches Gepräge. Wir finden in ihr Hunde, Hirsche, eine Antilope, Nashorn,

Mastodon, Elephant, Hipparion, Biber und Stachelschwein, wie in Europa, nebst einer Anzahl specifisch amerikanischer Typen. Trotz ihrer europäischen Anklänge stehen die Säugethiere von Niobrara, wenn sie auch anderen Gattungen angehören, in so inniger Verbindung mit jenen vom White River, daß sie der beste Kenner fossiler Säugethiere in Amerika, Jos. Leidy, geradezu Abkömmlinge der älteren Fauna nennt.

Liefert uns somit Amerika einen fast unanfechtbaren Beweis für den genetischen Zusammenhang der eocänen und neogenen Säugethiere, den wir bereits in Europa aus der Zerlegung der älteren Sammeltypen in verschiedene Ausläufer mit großer Wahrscheinlichkeit annehmen durften, so bleibt doch das fast gleichzeitige und unvorbereitete Auftreten der riesigen Rüsselträger in Europa, Asien und Amerika ein bis jetzt ungelöstes Räthsel. Unter den eocänen Hufthieren gibt es absolut kein Geschöpf, das sich als ihre Stammform auffassen ließe, und auch dann, wenn wir, dem Beispiele der neueren zoologischen Schule folgend, die Rüsselträger wegen ihrer ganz eigenthümlichen embryonalen Entwickelung und wegen ihres abweichenden Extremitätenbaues aus den Hufthieren entfernen und uns nun unter den übrigen eocänen Säugethieren nach einem Vorläufer umsehen, gelangen wir eben so wenig zu einem befriedigenden Resultat. Wir stehen hier unbestreitbar wieder vor einer höchst räthselhaften Lücke, deren Ausfüllung oder Erklärung die Gegner der Descendenztheorie mit aller Berechtigung verlangen.

Als Gesammtheit betrachtet, können wir die Säugethierfauna der jüngeren Tertiärzeit weder für ärmer, noch für reichhaltiger, als die unserer heutigen Tropenländer erklären; wir können aber auch eben so wenig ihren genetischen Verband mit unserer jetzigen thierischen Umgebung läugnen. Nahezu die Hälfte aller unserer heutigen Gattungen waren schon in damaliger Zeit mit allen generischen Merkmalen ihrer Nachkommen ausgestattet, ja, unsere heutigen Rüsselträger und Dickhäuter sind ohne Ausnahme, die Schweine, Wiederkäuer, Raubthiere, Nager und Affen wenigstens theilweise unmittelbar aus der Neogenzeit überliefert. Trotz dieser Beziehungen würde es schwer halten, den Charakter der neogenen Säugethierwelt mit einem geographischen Beiwort zu bezeichnen, denn wenn auch Europa, Indien und Amerika schon damals ihre localen Formen in größerer oder kleinerer Zahl besaßen, so sind dieselben doch wieder mit so vielen anderen von universaler Verbreitung vermischt, daß die Localfärbung aus dem Grundton des Gesammtbildes nur schwach hervorleuchtet. Die Nachkommen der neogenen Säugethiere haben sich heutzutage zwar mit Vorliebe nach den warmen Klimaten zurückgezogen, allein wir dürfen sie nicht etwa nur in Afrika oder nur in Asien suchen, sondern sie sind über die ganze nördliche Hemisphäre zerstreut. Ich sage mit Bedacht: über die nördliche Hemisphäre, denn obwohl sich eine oder die andere Form (Tapir) nach Süd-Amerika und Süd-Afrika verlaufen hat, so fehlen unserer Tertiärfauna doch alle specifischen Typen der südlichen Hemisphäre, als deren bekannteste die Beutelthiere (mit Ausnahme von Didelphis), die Halb-

affen, faſt alle Faulthiere und Gürtelthiere und die flügelloſen Vögel zu nennen wären. Unſere jetzigen Säugethiere in Europa, Aſien und Nord-Amerika ſind, wie ihre Ahnen, im ſtrengſten Sinne autochthon: ſie ſind Kinder der nördlichen Halbkugel und ſicherlich nicht aus dem Süden zu uns herübergewandert; ja ſie haben ſich von ihren Antipoden früher noch ſtrenger geſchieden, als jetzt, und ſich mit denſelben, wie wir ſpäter ſehen werden, erſt während der Diluvialzeit vermiſcht.

b. Die Diluvialformation.

I. Zuſammenſetzung und Entſtehung der Diluvial-Gebilde.

Wäre die Erde in dem Zuſtande verblieben, den ſie nach dem Rückzug der tertiären Meere und nach dem Austrocknen der darauf folgenden Süßwaſſerſeen erhalten hatte, ſo würden die Umgebungen unſerer heutigen europäiſchen Hauptſtädte größtentheils als vollſtändig ebene Flachländer erſcheinen. Ein ſteriler Sandboden würde die Ausdehnung der früheren Meere bezeichnen, ſtatt fruchtbarer, welliger Ebenen hätten wir weite Sandſteppen, aus denen nur die einſtigen mit Schlamm erfüllten Süßwaſſerſeen als grüne Oaſen hervorragten. Die Flüſſe hätten ſich ihr Bett in die weichen Tertiärgeſteine eingegraben und würden überall in ihren Eroſionsthälern eine Fülle von organiſchen Ueberreſten zu Tage fördern.

Der flüchtigſte Augenſchein unſerer Bodengeſtaltung zeigt uns nichts von alledem. Im einſtigen anglogalliſchen Becken, im Gebiete des ehemaligen Molaſſe-

meeres, in der Umgebung von Wien, in der norddeutschen Ebene, im Flachland des Po u. s. w. finden wir nur ausnahmsweise unmittelbar unter der Ackerkrume Tertiärgebilde erschlossen. Sie sind vielmehr fast allenthalben von einer Decke lockerer Gesteine (Kies, Sand, Lehm) überschüttet, deren Vertheilung und Mächtigkeit für die Physiognomie unserer Flachländer den Ausschlag gibt. Wenn sich die Beschaffenheit dieser Gebilde zuweilen kaum oder gar nicht von dem Material unterscheidet, welches heute unsere Gewässer mit sich führen und gelegentlich zum Absatz bringen, so kann doch nur in den allerseltensten Fällen der Gedanke nahe treten, daß Flüsse oder Seen in ihrem gegenwärtigen Bestande an der Entstehung jener Schuttgebilde Theil genommen haben. Es wäre in der That undenkbar, der Donau und ihren Nebenflüssen die enormen Anhäufungen von Kies und Sand zuschreiben zu wollen, welche die ganze schwäbisch-bayerische Ebene bedecken. Ebenso wenig wären Hochwasser des Rheins, der Seine oder des Po im Stande, ihre Alluvionen meilenweit zu zerstreuen und auf Anhöhen zu führen, die sich mehr als hundert Fuß über die Sohle ihres Bettes erheben. Es muß also zwischen der Tertiärzeit und der Gegenwart eine Periode gegeben haben, in welcher jene lockeren, oberflächlichen Gesteine durch Fluthen gebildet wurden, deren Wirksamkeit nur unter Annahme einer anderen Oberflächengestaltung gedacht werden kann. Die Ablagerungen aus diesem Uebergangsstadium zwischen Tertiärzeit und Jetztzeit faßt man unter der Bezeichnung „Diluvium oder Quartärformation“ zusammen. So einfach sich theoretisch der

Begriff dieſer Formation definiren läßt, ſo ſchwierig wird in der Praxis die Abgrenzung nach beiden Richtungen, da ſich einerſeits der Schluß der Tertiärzeit nur dann mit Sicherheit feſtſtellen läßt, wenn entweder eine Unterbrechung oder auffällige Veränderung in der Sedimentbildung oder eine erhebliche Umgeſtaltung in den organiſchen Ueberreſten zu bemerken iſt und andererſeits die Herſtellung der gegenwärtigen Erdbeſchaffenheit nicht ruckweiſe, ſondern ſo allmälig ſtattfand, daß die Diluvialgebilde an ſehr vielen Orten in ununterbrochenem Zuſammenhang mit den jetzigen Alluvionen ſtehen. Eine weitere Schwierigkeit liegt darin, daß weder der Schluß der Tertiärformation noch des Diluviums überall zur ſelben Zeit erfolgen mußte, ſondern daß z. B. Nord-Europa noch von großen Fluthen heimgeſucht werden konnte, während vielleicht gleichzeitig in den Mittelmeer-Ländern bereits die heutigen Oberflächenverhältniſſe und klimatiſchen Geſetze herrſchten.

Man hat früher das Erſcheinen des Menſchen für eine zuverläſſige Grenzmarke zwiſchen Diluvium und Gegenwart gehalten, man hat zur Urzeit alles das gerechnet, was vor dem Menſchen vor ſich ging und exiſtirte, zur Jetztzeit das, was ſich ſeit ſeinem Auftreten ereignete und entſtand. Die Jetztzeit, das „Heutzutage“ der Geologen, umfaßt, wie man ſieht, zwar eine Reihe von Jahrtauſenden, aber für die geologiſche Zeitrechnung iſt es doch nur ein kurzer Augenblick. Seitdem man jedoch menſchliche Ueberreſte in Geſellſchaft ausgeſtorbener Säugethierarten, und zwar in Ablagerungen, aufgefunden hat, deren Entſtehung mit der jetzigen

Oberflächengestaltung der Erde unverträglich ist, hat auch dieses Kriterium seinen Werth eingebüßt und die Grenze von Sonst und Jetzt ist verschwommener als je geworden. Man rechnet nunmehr, wie schon oben angedeutet, alle diejenigen oberflächlichen, posttertiären Gebilde zum Diluvium, welche entstanden sind, ehe die heutigen topographischen oder klimatischen Verhältnisse in den betreffenden Gegenden hergestellt waren.

Bei der weitgehenden Differenzirung der verschiedenen Erdtheile während der Diluvialzeit kommt man mit allgemeinen Betrachtungen nicht zum Ziele. Jedes Land hat seine eigene Geschichte und beansprucht besondere Berücksichtigung. Fassen wir zunächst nur das mittlere Europa ins Auge, so finden wir als das weit verbreitetste Material lockeren Kies, Sand und Lehm. Alle drei sind mehr oder weniger deutlich geschichtet, meist durch Süßwasserfluthen erzeugt, nur selten marinen Ursprungs. Der gewöhnliche Diluvialkies unterscheidet sich von der tertiären Nagelflue nur durch geringere Erhärtung und ist, wie Jedermann weiß, aus abgerundeten Geröllen zusammengesetzt, deren Größe durchschnittlich zwischen der einer Nuß und einer Faust schwankt. Dieselben stammen entweder aus den Gebirgen der nächsten oder auch der ferneren Umgebung. Unter Löß versteht man einen gelblichen, undeutlich geschichteten Kalkschlamm, dessen Mächtigkeit im oberen Rheinthal zuweilen 200 Fuß beträgt. Er ist getrocknet zwischen den Fingern zerreiblich, naß knetbar und zur Fabrikation von Ziegeln trefflich geeignet, namentlich wenn man ihm etwas Thon zusetzt.

Neben diesem geschichteten Diluvium, dem auch noch vereinzelte Braunkohlenlager und ältere Torfmoore zuzuzählen wären, gibt es ungeschichtete Schuttmassen von höchst eigenthümlicher Zusammensetzung und Verbreitung. Dieselben bestehen aus Haufen von Sand und Schlamm, in welchen scharfkantige, nicht selten mit eingeritzten Linien oder Streifen versehene Steine und große Felsblöcke ganz regellos durch einander liegen. Das ungeschichtete Schuttdiluvium breitet sich niemals gleichförmig über weitere Flächen aus, sondern bildet überall hervorragende Hügelzüge, die sich entweder wie langgestreckte, halbmondförmige Wälle aus der Ebene erheben oder auch in paralleler Richtung Thalgehängen folgen. Solche Schuttwälle finden sich besonders häufig in der Nordschweiz, und zwar in ansehnlicher Entfernung von den Alpen, wie z. B. in der Nachbarschaft des Züricher See's, bei Bern, in den Cantonen Thurgau, St. Gallen, Aarau und Solothurn. Man hat sie aber auch in sehr ausgezeichneter Weise nördlich vom Bodensee in Oberschwaben, in der Nachbarschaft der Vogesen und neuerdings am Südrand der Alpen (in der Poebene) und an vielen Orten in Schottland und Skandinavien nachgewiesen. Zum ungeschichteten Diluvium rechnet man auch die bekannten erratischen Findlingsblöcke (Irrblöcke), von denen die größeren wegen des Mangels einer bedeckenden Vegetation der Aufmerksamkeit weit weniger entgehen, als die oft sehr verhüllten Schuttwälle.

Ein gewaltiger, die Ostküste von Schottland und England eben berührender, von da über Holland, die ganze norddeutsche Ebene und die russischen Ostseeprovinzen sich

fortziehender und im Petschoraland östlich vom weißen Meer endigender Bogen bezeichnet ungefähr die südliche Grenze des Irrblockgebietes, auf welchem außerdem kleinere scharfkantige Gesteinsbrocken regellos umhergestreut liegen. Meist sind es krystallinische Gebirgsarten (Gneiß, Granit, Gabbro), metamorphische Schiefer, seltener auch silurische und andere versteinerungsführende Kalksteine, die sammt und sonders, wie sich mit voller Sicherheit ermitteln läßt, aus Skandinavien oder Finnland stammen, von wo sie also durch irgend welche Kräfte nach dem Continent oder Großbritannien geschafft wurden.

Auch in der Nordschweiz und in der Donauebene sind alpine Irrblöcke weit verbreitet. Sie finden sich jedoch nicht so allgemein zerstreut, wie in der norddeutschen Ebene, sondern fehlen öfters gerade den tiefer gelegenen Ebenen, während sie sich an gewissen Gebirgsabhängen um so reichlicher anhäufen. So ist z. B. die den Alpen zugewendete Seite des schweizerischen Jura besonders begünstigt. Die Irrblöcke halten sich dort in ansehnlicher Höhe und steigen am höchsten Punkt bis zu 3000 Fuß über die Ebene hinan. Sie bilden sowohl in ihrer horizontalen, als auch in ihrer vertikalen Verbreitung eine Bogenlinie, die im Westen bei Gex, im Osten bei Solothurn die Thalsohle erreicht. Ganz ähnliche Erscheinungen wiederholen sich in der Ostschweiz, allein wenn die Findlingsblöcke am Jura durchwegs aus dem von der Rhone durchströmten Theil der Alpen stammen, so rühren die im Aargau, St. Gallen, Thurgau und Oberschwaben aus den Quellgebieten der Reuß, Linth und des Rheines her.

Es ist noch niemals ernstlich bezweifelt worden, daß das geschichtete Diluvium durch Wasserfluthen entstanden sei. Schichtung und organische Einschlüsse sprechen zu beredt für eine derartige Entstehung. Mit den Schuttwällen und Irrblöcken dagegen stehen wir vor einem Räthsel, das den Geologen unendlich viel zu schaffen machte. Wie sind diese Gesteinsmassen an ihre heutige Lagerstätte gelangt? Von welchen Kräften wurden die riesigen, zuweilen haushohen Findlinge, deren Gewicht nicht selten 50—100000 Centner beträgt, fortbewegt? Der Gedanke an eine ungeheure, Alles überschwemmende Diluvialfluth, auf welche ja auch Tradition und heilige Schrift hinweisen, lag am nächsten, und ihr schrieben in der That anfänglich selbst hervorragende Forscher, wie Leopold v. Buch, Saussure u. A. die gesammten Diluvialablagerungen zu. Diese Hypothese mußte jedoch bei näherer Betrachtung als unhaltbar aufgegeben werden, denn schon die ungeschichtete Beschaffenheit, die locale Anhäufung in langgezogene Hügelreihen, noch mehr aber die scharfkantige, keine Spur von Abrollung zeigende Gestalt der Gesteinstrümmer, deren Heimath gewöhnlich viele Meilen weit von ihrem jetzigen Fundort entfernt ist, schließen jeden Gedanken an Wassertransport aus. Bei den Irrblöcken kann schon wegen ihres ungeheuren Gewichtes eine Fortbewegung durch Wasser gar nicht in Frage kommen. Will man nicht ganz außerordentliche Kräfte zu Hilfe nehmen, so bleibt nur das Eis als Vehikel für so enorme Gesteinsmassen übrig. Wir können uns jeden Augenblick von der Fähigkeit des Eises, schwere Gegenstände fortzuschaffen, über-

zeugen, wenn wir im Polarmeer die schwimmenden Eisberge beobachten, die sich alljährlich von der grönländischen Küste loslösen und zuweilen mit Felsblöcken oder Gesteinsschutt belastet nach Süden treiben, bis sie endlich abschmelzen und, vom rücklaufenden Golfstrom geführt, an der Küste von Neufundland stranden. Dort bedecken zahllose, aus den arktischen Ländern herrührende Findlinge den Boden, es bilden sich ungeschichtete Schutthaufen längs des Ufers und auch der Meeresgrund ist weithin mit Gesteinsblöcken und Schutt übersäet. Es gibt keine Thatsache, welche der Annahme zuwiderliefe, daß die Irrblöcke und Schuttwälle in dem oben beschriebenen nordischen diluvialen Rayon durch Treibeis aus Skandinavien und Finnland nach Rußland, Norddeutschland, Holland und Großbritannien geschafft worden wären, vorausgesetzt, daß jene Flachländer damals von Wasser bedeckt waren und daß sich in Finnland, Schweden und Norwegen Gletscher und Schneefelder bis zur Meeresküste erstreckten.

Für die Irrblöcke und Schuttwälle im subalpinen Gebiete versagt die Treibeis-Hypothese ihren Dienst. Wäre das schweizerische Hügelland zwischen Alpen und Jura nebst der angrenzenden oberschwäbischen Ebene zur Diluvialzeit ein großer See gewesen und hätten Eisberge Gesteinsblöcke aus den Alpen fortgeführt, so müßten dieselben insgesammt nahezu in gleicher Höhe am gegenüberliegenden Ufer abgesetzt sein, was keineswegs der Fall ist. Wir sehen überdies, daß sich in manchen Thälern die gleichartigen Blöcke consequent auf einer Seite halten, während die andere mit Gesteinen von verschiedener Her-

kunft umſäumt iſt. Auch dieſe Erſcheinung ließe ſich mit einer Herbeiſchaffung durch Treibeis nicht erklären.

Es war eine glänzende Idee, als Charpentier vor dreißig Jahren, angeregt — wie er ſagt — durch ein Geſpräch mit einem Walliſer Gemsjäger, die Irrblöcke und das ungeſchichtete ſubalpine Diluvium für das Produkt ehemaliger Rieſengletſcher erklärte. Er und Andere lieferten darauf den Nachweis, daß ſich einſtens gewaltige Eismaſſen von den Alpen bis zum Jura erſtreckten und daß dieſelben zeitweilig einen großen Theil der Nordſchweiz und Oberſchwabens verhüllten. Durch die ſcharfſinnigen Beobachtungen von Männern wie Agaſſiz, Deſor, Venetz, C. Vogt, Forbes u. A. weiß man jetzt, daß die Gletſcher keine ſtarren Eismaſſen ſind, deren Vorrücken oder Zurückweichen lediglich von Sonnenwärme oder atmoſphäriſchem Niederſchlag abhängig ſind, ſondern daß dieſelben als langſam, aber unaufhaltſam fortfließende Eisſtröme betrachtet werden müſſen. Seitdem man ſich ferner überzeugt hat, daß die Gletſcher bei ihrer Wanderung aus der Firnregion nach den tiefer gelegenen Thälern herabfallenden Schutt oder Felsblöcke auf ihrer Oberfläche ſo lange forttragen, bis ſie ihre Laſt entweder in die wallförmigen Seitenmoränen oder ſchließlich in die bogenförmigen Endmoränen abwerfen können, finden alle Eigenthümlichkeiten des ungeſchichteten ſubalpinen Diluviums eine höchſt einfache, naturgemäße Erklärung.

Unſere oben beſchriebenen Schuttwälle laſſen ſich ohne Schwierigkeiten als Seiten- oder End-Moränen ehemaliger Gletſcher deuten und ſtimmen in der Anordnung

und Beſchaffenheit ihres Materials vollſtändig mit den Moränen der heutigen Gletſcher überein. Unſere Findlinge entſprechen den gewaltigen Steinbrocken, die wir jederzeit entweder auf der Oberfläche der Gletſcher liegen oder in den Moränen bereits ausgeſtoßen ſehen.

Noch gibt es eine Erſcheinung, die in überzeugender Weiſe der Gletſchertheorie das Wort redet. In heißen Jahren, wo die abſchmelzende Kraft der Sonne die langſame Fortbewegung überwindet und den Gletſcher zurückdrängt, ſieht man den Boden und die Seiten ſeines verlaſſenen Bettes geglättet und mit zahlloſen parallelen eingeritzten Streifen verſehen. Dieſe polirende und ritzende Thätigkeit des Gletſchers rührt davon her, daß durch Spalten Geſteinstrümmer auf den Gletſchergrund gelangen und hier vom Eiſe fortgeſchoben oder fortgerollt werden. Während nun größere Stücke durch die gewaltige Reibung auf einer Seite abgeſchliffen werden, beſeitigen ſie zugleich alle Rauhigkeiten des Bodens. Kleine Quarzkörner oder Geſteinsſplitterchen von bedeutender Härte hinterlaſſen dagegen bei ihrer Fortbewegung jene vertieften, eingeritzten Linien, gewiſſermaßen die Radſpuren des Gletſchers. Es liegt auf der Hand, daß für die Anweſenheit ehemaliger Gletſcher das Vorhandenſein abgeſchliffener Felſen mit den beſchriebenen Kritzen den beſten Beweis liefert und daß man aus der Richtung der letzteren auch den Lauf des einſtigen Eisſtromes beſtimmen kann. Man hat nun in der That, trotz des verwiſchenden Einfluſſes der Atmoſphärilien, ſolche abgeſchliffene und zerkratzte Felſen weit herab in Alpen-

thälern gefunden, die jetzt keine Gletscher mehr zeigen. Ja sogar im Jura werden sie vielfach beobachtet. So kamen sie oberhalb der Stadt Neuchâtel beim Eisenbahnbau nach Abräumen des Schuttes in wundervoller Frische zum Vorschein, und in den berühmten Steinbrüchen von Solothurn sieht man die Oberfläche des harten Jurakalkes glänzend polirt, die darin befindlichen Versteinerungen wie mit dem Messer durchschnitten und die Spiegelfläche zuweilen mit eingeritzten Linien versehen. Auch aus anderen Ländern kamen bald Nachrichten von unzweifelhaften Spuren ehemaliger Gletscher: so aus den Pyrenäen, dem Schwarzwald, den Vogesen, aus Schottland und Irland. Sehr verbreitet sind ferner Gletscherspuren im südlichen Norwegen, Schweden und Finnland, wo geglättete und gestreifte Felsen bis 5000 Fuß über dem jetzigen Meeresspiegel beobachtet wurden. Aus den eingeritzten Linien geht hervor, daß die Gletscher in Südfinnland in der Richtung von NW. nach SO. flossen und ihre Gesteinsbrocken daher vorzüglich nach Rußland sandten, während die skandinavischen im Allgemeinen eine nordsüdliche Richtung einschlugen, allerdings mit Abweichungen nach SO. und SW.

Wenn nun, wie aus den angeführten Thatsachen hervorgeht, nach Absatz der Tertiärgebilde ansehnliche Theile von Europa, die sich heute eines gemäßigten Klima's erfreuen, unter einer Decke von ewigem Schnee und Eis erstarrt dalagen, wenn es also wirklich eine diluviale Gletscher- oder Eis-Zeit gegeben hat, so läßt sich dieselbe nur unter Annahme einer außerordentlichen Temperaturerniedrigung erklären.

II. Die Eiszeit.

Die Annahme einer Eiszeit erscheint auf den ersten Blick mehr als gewagt, da uns aus allen früheren Formationen und noch vom Ende der Tertiärzeit untrügliche Beweise eines viel wärmeren Klima's, als des gegenwärtig in Europa herrschenden, vorliegen. Hat aber wirklich eine so enorme Abkühlung stattgefunden, wie sie durch die Eiszeit-Hypothese verlangt wird, so müßten wir ihre Spuren sicherlich der organischen Lebewelt aufgedrückt sehen, und diese letztere verdiente daher auch in erster Linie befragt zu werden. Sollte die Beschaffenheit der in Diluvialschichten begrabenen organischen Reste in der That auf eine niedrige Temperatur hinweisen, so wäre weiter zu untersuchen: 1) ob die Eiszeit plötzlich und unmittelbar nach Abschluß der Tertiärformation eingetreten sei; 2) ob sie während der ganzen Diluvialformation geherrscht oder ob sie nur einen näher bestimmbaren Abschnitt derselben gebildet habe.

Wir werden versuchen, die angeregten Fragen durch die folgenden Betrachtungen zu beantworten.

Zunächst ist es von Interesse zu wissen, ob die ältesten bekannten Diluvialschichten bereits Gletscherspuren erkennen lassen und ob die Natur ihrer Versteinerungen auf ein sehr kaltes Klima hinweist. Leider sind die Punkte, wo wir unmittelbar über den jüngsten Tertiärbildungen in ununterbrochener Reihenfolge das Diluvium erschlossen finden, sehr dünn gesäet. Meist liegt zwischen beiden Formationen eine durch Sedimentlosigkeit charakterisirte Festlandsperiode.

An der Küste von Norfolk indeſſen gibt es marine, mit dem Namen „Crag" bezeichnete, muſchelreiche Sande, deren oberſte Lagen 98 Proc. lebender Conchylien-Arten enthalten und deßhalb der jüngſten Tertiärgruppe zugerechnet werden. Ueber dieſem Crag folgt nun bei Cromer eine Lettenſchicht mit verkohlten Baumſtrünken und dünnen Lignitſtreifen, in denen Ueberreſte von zwei ausgeſtorbenen Elephanten (Elephas antiquus und meridionalis), von zwei Rhinoceros-Arten (Rh. Etruscus und megarhinus), einem Flußpferd, mehreren Hirſchen und anderen Säugethieren vorkommen, die ſich anderwärts in den jüngſten Tertiärſchichten oder auch im ächten Diluvium finden. Unter den Pflanzen kommen Fichten, gemeine Bergföhren, Eichen und Haſelnuß am häufigſten vor. Die nämlichen Pflanzen nebſt den meiſten ihrer Begleiter wurden von Heer auch bei Utznach, Dürnten und anderen Orten der Nordſchweiz zwiſchen ſchieferigen Braunkohlen nachgewieſen, die in horizontaler Lagerung über der ſteil aufgerichteten Molaſſe liegen. In dieſer jungen Braunkohle finden ſich außerdem unſere heutige Lärche, der Eibenbaum, die Weißbirke, der Berg-Ahorn, mehrere Arten von Schilf, Binſen, Menyanthes, ſowie verſchiedene Mooſe, die insgeſammt noch heute in der Nordſchweiz wachſen. Unter den Thierreſten verdienen ein Backzahn von Elephas antiquus, ſowie Reſte einer Rhinoceros-Art (Rh. Mercki oder megarhinus) beſondere Beachtung, weil ſie die Uebereinſtimmung mit dem Lignitlager von Cromer beweiſen. Die Inſekten und Conchylien gehören durchaus noch lebenden mitteleuropäiſchen Arten an — kurz die ganze Zuſammenſetzung der foſſilen

Flora und Fauna bei Cromer, Utznach, Dürnten u. ſ. w. deutet auf ein gemäßigtes Klima hin, das dem heutzutage in Mitteleuropa herrſchenden wohl ziemlich gleich geweſen ſein mag.

Erſt über den Braunkohlen von Cromer und Utznach folgen Geröll- und Sand-Maſſen mit ſcharfkantigen, geritzten Geſteinsbrocken, Irrblöcken und ſonſtigen Anzeichen von Gletſcherthätigkeit. Es liegen ſomit genügende Anhaltspunkte für die Annahme vor, daß es vor der Eiszeit eine Periode gab, während welcher verſchiedene aus der Tertiärformation überlieferte Säugethiere neben einer Flora von entſchieden mitteleuropäiſchem Charakter in der Schweiz, Deutſchland und England exiſtirten. Wenn wir aber die übrigen, ſchon früher geſchilderten geſchichteten und ungeſchichteten Diluvialgebilde als Produkte von Gletſchern und Treibeis betrachten wollen oder als Anſchwemmungen, erzeugt von den aus ſchmelzenden Eismaſſen herrührenden Fluthen, ſo müſſen ihre Foſſilreſte nothwendigerweiſe auch einem ſtrengen Klima entſprechen.

Prüfen wir darum dieſe Reſte etwas genauer!

Kies, ſowie ſtürmiſch zuſammengetriebener Sand ſind der Foſſiliſation wenig günſtig, daher liegen namentlich über die Flora nur dürftige Urkunden vor. Als wichtigſte Fundſtätte nennt Heer einen Kalktuff von Cannſtadt bei Stuttgart. Dieſer hat bis jetzt neunundzwanzig Pflanzenarten geliefert, von welchen drei (eine Eiche, eine Pappel und ein Nußbaum) erloſchen ſind; die übrigen, worunter Rothtanne, Weißbirke, Haſelnuß, Berg-Ahorn, Eſpe, Hainbuche, Ulme, Weide, Cornel-

kirsche u. s. w., leben mit Ausnahme vom Buchsbaum noch heute in Würtemberg. Diese Flora läßt somit weder ein wärmeres, noch ein kälteres Klima als heutzutage vermuthen; überhaupt hat man, abgesehen von einigen Moosen, bis jetzt in Diluvialbildungen als Seltenheit nur zwei Pflanzen (Arve und Zwergbirke) gefunden, die als Beleg für eine niedrigere Temperatur angeführt werden könnten.

Bestimmtere Resultate gewährt die Untersuchung der Thierreste. In Skandinavien und Schottland kennt man in ansehnlicher, zuweilen 200 Fuß übersteigender Höhe über dem jetzigen Meeresspiegel alte Strandlinien mit Muschelbänken, in welchen sich außer zahlreichen, noch jetzt im benachbarten Meer vorkommenden Conchylien verschiedene ausschließlich arktische Formen finden. Auch die Süßwasser-Absätze des Continentes, namentlich der Löß, enthalten häufig Landschnecken, von denen mehrere Arten jetzt vorzugsweise hohe Gebirge bewohnen.

Bei der großen Seltenheit fossiler Diluvialpflanzen geben die zahlreichen Säugethierreste den sichersten Maßstab für die Beurtheilung der ehemaligen klimatischen Verhältnisse. Da übrigens Gletschermoränen und Anschwemmungen von Treibeis wenig zur Erhaltung von Fossilresten geeignet sind, so dürfen wir über deren Mangel im ungeschichteten Diluvium uns nicht wundern. Um so reichlicher finden wir sie im Löß und im geschichteten Kies oder Sand, sowie in Höhlen, die ehemals Raubthieren als Aufenthalt gedient haben und in denen die Gebeine ihrer Bewohner nebst denen ihrer Beute begraben liegen.

In Mittel- und Nord-Europa existirte allenthalben im Wesentlichen ein und dieselbe diluviale Säugethierfauna, wenn auch einzelne Arten diesem oder jenem Lande eigenthümlich sein mögen. Ob nun diese thierische Landbevölkerung in ihrer Gesammtheit bereits während der Eiszeit in den von Gletschern befreiten Tiefländern gelebt hat oder erst beim Beginn einer milderen Temperatur ihren Einzug hielt, läßt sich bei der großen Seltenheit von Wirbelthierresten im ungeschichteten Diluvium nicht mehr beweisen. Eine ununterbrochene Bewohnbarkeit Europa's selbst während der Gletscherzeit dürfte indeß daraus hervorgehen, daß mehrere Säugethierarten aus den präglacialen Braunkohlen von Norfolk und der Schweiz in das postglaciale, geschichtete Diluvium übergegangen sind. Gewiß haben viele der im Folgenden aufgezählten Arten den Schluß der Eiszeit noch miterlebt.

Die diluviale Säugethierfauna besteht aus 50—55 Arten, worunter ein Dritttheil Raubthiere. Auf dem Continent kann kein anderer Vierfüßler an Häufigkeit mit dem Höhlenbären (Ursus spelaeus) wetteifern, dessen Ueberreste in erstaunlicher Menge in den Höhlen von Franken, Schwaben, Mähren, Belgien, Südfrankreich u. a. O. liegen, aber auch dem geschichteten Diluvium nicht fremd bleiben. Professor Fraas zählte in seiner Ausbeute des Hohlensteins nicht weniger als 110 Schädel, 275 Unterkiefer nebst einer enormen Masse von Knochen auf, die von mindestens 400 Individuen herrührten. Und alles das fand sich auf einem Raum von wenigen Quadratmetern!

Von den lebenden Bärenarten unterscheidet sich unser Höhlenbewohner durch seine verhältnißmäßig hohe, schräg abfallende Stirn, durch seine gewaltige, den Eisbär und Grizzly noch überragende Größe, sowie durch verschiedene Differenzen im Gebiß und im Skeletbau. Daß der Höhlenbär Fleischnahrung den Vorzug gab, beweisen die abgenagten und mit Zahneindrücken versehenen Knochen vom Pferd, vom Ochsen und anderen Wiederkäuern, die in ziemlich reichlicher Menge in seinen Höhlen gefunden werden.

Vom gewöhnlichen braunen Bär und einer anderen dem Grizzly nahestehenden Art hat man ebenfalls vereinzelte Reste in Knochenhöhlen ausgegraben. Unter den kleineren Raubthieren kommen Vielfraß (Gulo), Hermelin, Marder, Iltis, Dachs und Fischotter vor. Der Haushund fehlt der Diluvialzeit noch, dagegen sind Wolf und Fuchs bereits vorhanden.

Eine fremdartige Erscheinung bildet die Höhlenhyäne, deren Gebeine in England und Frankreich ganze Höhlen erfüllen. An solchen Orten scheint dieselbe den Höhlenbären nicht neben sich geduldet zu haben, während sie ihrerseits in den deutschen Bärenhöhlen wenigstens vereinzelt erscheint. Man hat die Höhlenhyäne (Hyaena spelaea) zwar als besondere Art unterschieden, doch steht sie der afrikanischen gefleckten Hyäne außerordentlich nahe. Ihre ungemein hohe Scheitelleiste, an welcher sich die Muskeln anhefteten, deutet auf große Kraft des Kiefers. Die stumpfconischen, dicken Zähne waren gleich gut zum Zerreißen von Fleisch, wie zum Zermalmen von Knochen geeignet.

Seit der Entdeckung des Höhlenlöwen (Felis spelaea) in zahlreichen Knochenhöhlen des mittleren und nördlichen Europa haben die Sagen über die von Herkules im Peloponnes und am Parnaß erlegten Löwen, sowie die Andeutungen im Nibelungenlied eine bestimmtere Grundlage erhalten; auch kann Herodot's Glaubwürdigkeit kaum noch angezweifelt werden, wenn er von Löwen erzählt, welche in Macedonien den Proviantzügen der Perser beschwerlich fielen. Neuerdings hat Boyd Dawkins die specifische Uebereinstimmung des Höhlenlöwens mit dem noch jetzt lebenden nachzuweisen versucht. Er erscheint immer nur vereinzelt, woraus man schließen wollte, daß derselbe, wie heute der Königstiger, aus seiner südlicher gelegenen Heimath weite Raubzüge nach den kälteren Regionen unternahm und daselbst nur als vorübergehender Fremdling während der mittleren Jahreszeit hauste.

Wildkatze und Luchs sind selten. Außer diesen fand man in England Reste einer aus der Tertiärzeit überlieferten, bereits (S. 480) erwähnten gewaltigen Katzengattung mit langen, dolchförmigen Zähnen (Machairodus latidens).

Neben einer so immensen Entwickelung von Raubthieren haben die Hufthiere ihre frühere dominirende Stellung eingebüßt und halten sogar in der absoluten Artenzahl den ersteren gerade noch das Gleichgewicht. Rechnen wir die beiden diluvialen Elephanten mit zu den Hufthieren, so vertheilen sich von 19 Arten 10 auf die drei Wiederkäuergattungen Hirsch (Cervus), Ochse (Bos) und Moschusochse (Ovibos). Unter den sechs

Hirscharten steht obenan der berühmte Riesenhirsch (Cervus megacerus) mit seinem kolossalen, von einer Endspitze zur anderen 12 Fuß auseinander stehenden Geweihe (Fig. 164). Seine Reste kommen auf dem Conti-

Fig. 164. Cervus megacerus (Riesenhirsch) aus Irland.

nent nur sparsam vor; dafür stecken vollständige Gerippe so häufig in den irischen Torfmooren, daß von dort bereits viele Museen mit diesem prächtigen Thiere versorgt wurden. Möglicherweise ist der „Schelch" des

Nibelungenliedes unſer Rieſenhirſch. Auf ihn wenigſtens bezieht man die Verſe:

„Drauf nun ſchlug er ſchiere einen Wiſent und einen Elch,
ſtarker Ure viere und einen grimmen Schelch.“
(Strophe 3752.)

Das noch zu Cäſar's Zeiten in Deutſchland verbreitete Elennthier (Elch) hat ſich jetzt nach dem Norden zurückgezogen, bewohnte aber nebſt dem Edelhirſch, Reh und Rennthier zur Diluvialzeit faſt ganz Europa. Von beſonderem Intereſſe iſt die Verbreitung des Rennthiers. Daſſelbe wanderte ehemals bis an den Rand der Pyrenäen und Alpen und trieb ſich in ganzen Rudeln in den mitteleuropäiſchen Flachländern umher. Manche Knochenhöhlen enthalten große Mengen von Ueberreſten dieſes Wiederkäuers.

Vom Moſchusochſen (Ovibos moschatus), dem Genoſſen des Rens, der ſich heute aber noch mehr in den Polarländern gefällt und auf Grönland und die nördlichſten Theile Amerika's beſchränkt iſt, liegen vereinzelte Skelettheile im Diluvium von Deutſchland, Frankreich und England zerſtreut. In der Schweiz und Südfrankreich hat man auch den hochalpinen Steinbock foſſil gefunden.

Zu den gemeinſten Wiederkäuern gehören der Wiſent und der Ur (Bos primigenius), der Urahne unſeres Rindes, von denen die altdeutſchen Sagen und die Schriften Cäſar's berichten. Die wenigen noch jetzt exiſtirenden Nachkommen des Wiſent oder Biſon (Bos priscus) werden in den lithauiſchen Wäldern gehegt und führen

den unpaſſenden Namen Auerochs (nicht zu verwechſeln mit dem Ur des Nibelungenliedes).

Unſer heutiges Pferd war in der Diluvialzeit noch von einer zweiten erloſchenen Art begleitet, die in ihrem Zahnbau große Reminiscenzen an das tertiäre Hipparion erkennen läßt.

Daß vom Wildſchwein Ueberreſte vorliegen, iſt leicht begreiflich, dagegen muß es befremden, wenn wir ein ausgeſtorbenes Flußpferd (Hippopotamus) während der Diluvialzeit ziemlich häufig in Italien, Frankreich und England antreffen.

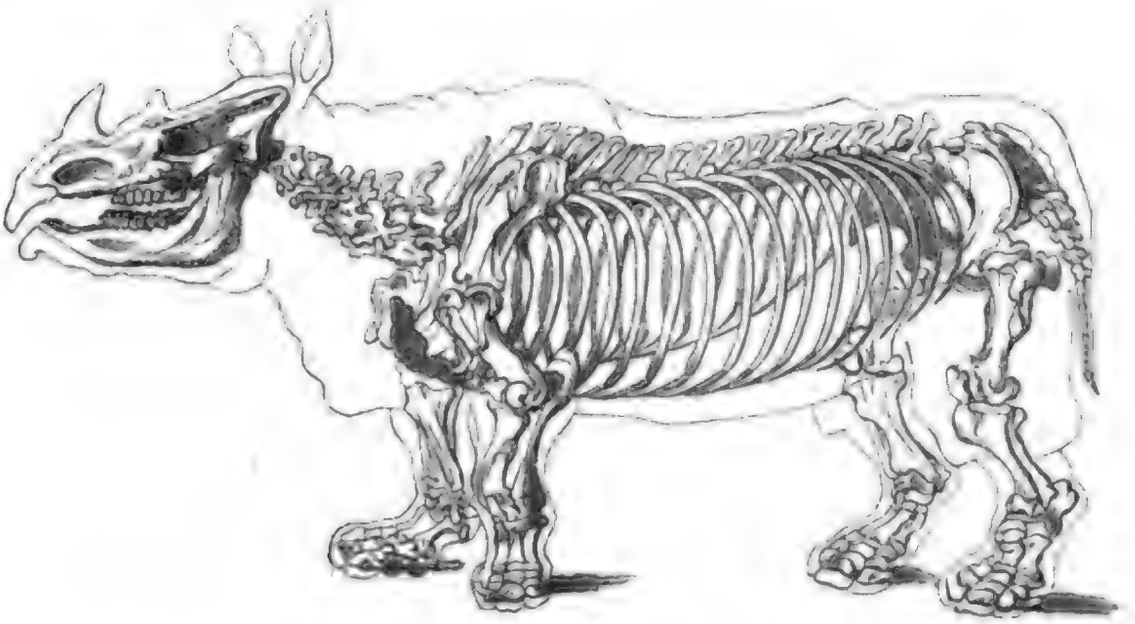


Fig. 165. Rhinoceros tichorhinus.
(Reſtaurirt nach einem im Münchener Muſeum befindlichen vollſtändigen Skelet.)

Ein nicht minder fremdartiges Gepräge tragen die Gattungen Rhinoceros und Elephant. Unter den drei Nashornarten ſchließen ſich zwei ziemlich eng an jungtertiäre Formen an; die dritte und verbreitetſte (Rh. tichorhinus, Fig. 165) zeichnet ſich durch enorme

Größe und extreme Ausbildung einer knöchernen Scheidewand zwischen den Naſenlöchern aus, die bei mehreren älteren Arten bereits in der Anlage vorhanden war, aber dort höchſtens die Hälfte der Naſenöffnung abſchloß. Im gefrorenen Boden Sibiriens entdeckten im Jahre 1771 tunguſiſche Jäger einen noch mit Fleiſch, Haut und Haaren verſehenen Cadaver, von dem der Kopf und zwei Hinterfüße nach Petersburg gelangten. Durch dieſen glücklichen Fund weiß man, daß das diluviale Rhinoceros mit der knöchernen Naſenſcheidewand zwei Hörner trug und, unähnlich den nackten Arten der Jetztzeit, mit einem warmen Pelz von langen Wollhaaren bekleidet war. Das Rhinoceros tichorhinus war faſt über ganz Europa verbreitet. Die reſtaurirte Abbildung (Fig. 165) iſt nach einem im Jahre 1869 bei Kraiburg im bayeriſchen Innthal ausgegrabenen und jetzt im Münchener paläontologiſchen Muſeum aufbewahrten vollſtändigen Skelet entworfen.

Kein foſſiles Thier hat ſich einer größeren Popularität zu erfreuen, als das Mammuth (Elephas primigenius). Schon vor Jahrhunderten haben die gewaltigen Gebeine dieſes diluvialen Elephanten die Aufmerkſamkeit auf ſich gezogen, allein damals dachte man nicht an Thierknochen, ſondern lieber an Rieſen, oder man gab ſie, wo es die Beſchränktheit einer abergläubiſchen Bevölkerung geſtattete, für Ueberreſte von Heiligen aus. „In Valencia wurde der Backenzahn eines Mammuth als Reliquie des heiligen Chriſtoph verehrt und noch im Jahre 1789 trugen die Chorherren des heiligen Vincent den Schenkelknochen eines ſolchen Thieres bei Prozeſſionen

herum, um durch diesen vermeintlichen Arm des Heiligen dem ausgedörrten Lande Regen zu erflehen.“ Jetzt weiß man, daß das Mammuth im Skeletbau mit dem indischen Elephanten die größte Uebereinstimmung besitzt und diesen auch an Größe nur wenig übertraf. Nur die aus Elfenbein bestehenden Stoßzähne waren doppelt so stark und lang, als die des indischen Elephanten, auch beschrieben sie einen nach oben und außen gekrümmten Bogen. Verhältnißmäßig klein, wenigstens kaum größer als bei den lebenden Arten, sind die Backzähne; dafür zeichnen sie sich aber durch eine beträchtlichere Anzahl und bedeutendere Härte der charakteristischen Schmelz-

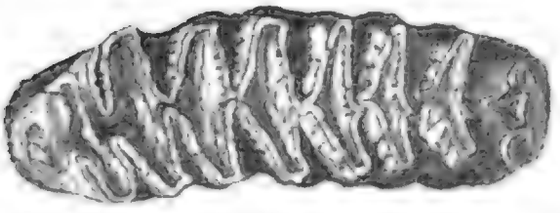


Fig. 166. Backzahn vom afrikanischen Elephanten (Elephas Africanus).

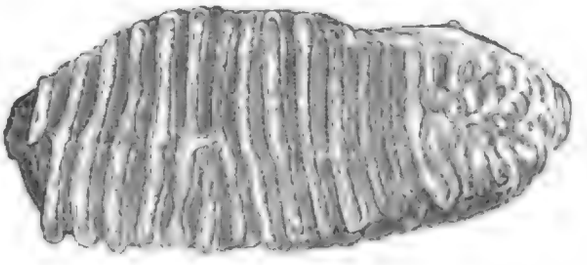


Fig. 167. Backzahn vom Mammuth (Elephas primigenius).

hügel aus, welche auf den abgenutzten Kauflächen als rhombische Felder erscheinen. Schon früher (S. 476) wurde bemerkt, daß immer nur ein einziger Backzahn in Function steht und nach seiner Abnützung durch einen von hinten nachrückenden Ersatzzahn ausgeschoben wird. Großes Aufsehen machte seiner Zeit der Nachweis eines dichten, aus braunrothen Borsten bestehenden Haarkleides, das sich an einem im Jahr 1799 im sibirischen Eis eingefrorenen Leichnam noch trefflich erhalten hatte. Leider wurde das Thier erst sieben Jahre nach

Fig. 1.
Fig. 2.

seiner Entdeckung von dem Reisenden Adams für die Wissenschaft gerettet, nachdem Eisbären und Hunde schon fast alles Fleisch gefressen hatten. Er fand nur noch das durch die Bänder zusammengehaltene Skelet, einen Theil der Haut, ein Auge, Einiges von den Eingeweiden und gegen 30 Pfund Haare, welche die Eisbären in den Boden getreten hatten. Die kostbaren Reliquien wurden nach St. Petersburg geschafft und dort ist das Skelet, zum Theil noch von seiner alten Haut bekleidet und mit Knorpeln und Bändern versehen, im kaiserlichen Naturalien-Cabinet aufgestellt. Es kamen später noch mehrere vollständige Skelete in Sibirien zum Vorschein und erst in den letzten Jahren erhielt man wieder Kunde von einem eingefrorenen Exemplar, welchem der Entdecker Stücke von der Haut abgeschnitten und verkauft hatte. Dieses Thier wurde indessen verschüttet und konnte von der unter Magister Schmidt dahin entsendeten Expedition nicht mehr gefunden werden. Die Mammuthreste finden sich in ganz Nord-Asien in solcher Häufigkeit, daß mit dem fossilen Elfenbein ein schwunghafter Handel getrieben wird.

Während Rhinoceros und Mammuth zu den verbreitetsten und häufigsten Diluvialthieren gerechnet werden müssen, gehört eine zweite, dem afrikanischen Elephanten naheſtehende Art (Elephas antiquus) zu den ganz sporadischen Erscheinungen.

Unter der kleinen, aus meist noch jetzt lebenden Arten von Mäusen, Fledermäusen, Hasen u. s. w. bestehenden Fauna verdienen nur das Murmelthier, der Pfeifhase (Lagomys), der Alpenhase (Lepus variabilis) und besonders der Lemming und der Hals-

bandlemming besondere Beachtung, da diese Thiere heutzutage entweder im Hochgebirge oder in der arktischen Region hausen.

Was beweist nun die im Vorhergehenden ziemlich ausführlich geschilderte Säugethierbevölkerung der Diluvialzeit? Ein handgreifliches Resultat, eine bestimmte Hindeutung auf ein kaltes, gemäßigtes oder warmes Klima scheint sie uns bei oberflächlicher Betrachtung nicht zu liefern, denn dafür sind ihre Bestandtheile zu bunt zusammengewürfelt. Es erfordert eine sorgsame Prüfung der einzelnen Elemente, um sich über die Bedeutung des Ganzen ein klares Bild zu machen. Wollen wir sicher gehen, so möchte es sich empfehlen, vorerst das Dutzend ausgestorbener Arten außer Acht zu lassen und uns lediglich auf die noch jetzt existirenden zu beschränken, deren Zahl ungefähr 40 beträgt. Von diesen leben drei Viertheile gegenwärtig in den Ebenen und im Hügellande des gemäßigten Europa. Der Rest besteht theils aus außereuropäischen Arten, wie Hyäne und Löwe, deren jetzige Verbreitungsbezirke zwar in der alten Welt, aber eher in warmen als gemäßigten Klimaten liegen, aus mehreren exclusiv borealen oder arktischen und hochalpinen Formen, worunter der Vielfraß, das Rennthier, der Moschusochse, der Steinbock, das Murmelthier, der Pfeifhase, der Alpenhase, der Lemming und Halsbandlemming hervorzuheben wären. Auch das Elennthier könnten wir dieser Kategorie beizählen, obwohl seine Verbreitung noch in historischer Zeit weit tiefer nach Süden reichte, als heutzutage.

Wenn wir berücksichtigen, daß manche Raubthiere

weite Streifzüge unternehmen, daß z. B. der Königstiger zeitweilig bis nach dem Altai und ins Amurland wandert und daher auch bei ziemlich kühler Temperatur zu existiren vermag, so werden wir aus dem Vorkommen von Hyänen und Löwen keine klimatischen Folgerungen ziehen dürfen. Um so schwerer fallen alsdann jene arktisch-alpinen Typen ins Gewicht, die für ein kaltes Klima während der Diluvialzeit Zeugniß ablegen. Einem solchen scheinen jedoch die ausgestorbenen Elemente theilweise zu widersprechen. Wir können unter diesen zwar mehr als die Hälfte als indifferente bei Seite lassen, allein es bleiben dann immerhin noch die Gattungen Flußpferd (Hippopotamus), Rhinoceros und Elephant übrig, deren lebende Repräsentanten ausschließlich warmen oder sogar heißen Regionen angehören. Wenn man früher aus dem Vorkommen dieser Sippen ein warmes Klima für die Diluvialperiode folgern wollte, so hielt man sich mit dieser Annahme vollständig in den Grenzen der berechtigten Analogieschlüsse; seitdem jedoch Leichname von Rhinoceros und Mammuth im sibirischen Eis zu Tage kamen, sind gerade diese Thiere Hauptstützen für die Gletschertheorie geworden.

Jedermann wird die Vermuthung natürlich finden, daß unsere dichtbehaarten Mammuthe und Nashörner, deren tropische Verwandte durch eine nackte Haut ausgezeichnet sind, ihre warme Körperbedeckung als Schutz gegen die Kälte erhalten haben; nachdem man überdies im Magen und zwischen den Zahnschmelzfalten eines sibirischen Mammuths Fichtennadeln und junge Triebe holziger Gewächse vorgefunden hat, schwindet auch der

letzte auf die Ernährung begründete Einwurf gegen ihre nordische Heimath.

Nach diesen Erfahrungen wird man auch im Vorkommen eines Flußpferdes keinen entscheidenden Grund für ein ehemaliges wärmeres Klima suchen dürfen, sondern eher vermuthen, daß auch dieses Thier gegen die Einwirkung der Kälte in ähnlicher Weise geschützt war.

Unsere Prüfung der Säugethierreste macht es somit überaus wahrscheinlich, daß in Europa und Nord-Asien zur Diluvialzeit eine strenge Temperatur geherrscht habe: eine Temperatur, die sich mit der gleichzeitigen Existenz ausgedehnter Gletscher wohl in Einklang bringen läßt, die aber doch noch mild genug war, um das Gedeihen einer reichen Vegetation und Thierwelt zu ermöglichen. Wenn aber Erscheinungen in der anorganischen und organischen Natur gleichmäßig auf eine diluviale Kälteperiode hinweisen, so dürfen wir die Hypothese einer Eiszeit für wohlbegründet erachten.

III. Der fossile Mensch.

Es wurde bis jetzt bei der Aufzählung der diluvialen Bevölkerung Europa's ein Mitglied unerwähnt gelassen, und zwar gerade dasjenige, welches in hervorragendem Maße unser Interesse in Anspruch nimmt. Dieser Genosse des Mammuths, des Nashorns, des Höhlenbären und all' der früher aufgezählten Thierkolosse aus der glacialen und postglacialen Zeit ist der Mensch. Wer noch vor zwanzig Jahren in einer Gesellschaft von Geologen vom fossilen Menschen gesprochen hätte, wäre

seines Mißerfolges zum Voraus sicher gewesen, so fest war die Meinung verbreitet, daß Diluvium und Jetztzeit auf das Schärfste durch das Erscheinen des Menschen getrennt seien. Heute gibt es kaum noch Zweifler an seiner Anwesenheit während oder doch unmittelbar nach der Eiszeit.

Selbstverständlich genügen dem Geologen, wenn es sich um das Alter, um die Beschaffenheit und die Gewohnheiten des Urmenschen handelt, weder Traditionen oder schriftliche Aufzeichnungen noch bildliche Darstellungen an Kunstwerken früherer Culturvölker, denn auch die ältesten unter denselben gewähren uns höchstens über einen Zeitraum von etwa 6000 Jahren Aufklärung. Was sind aber 6000 Jahre für den Geologen?

Für die eigentliche Urgeschichte des Menschengeschlechts sind wir lediglich auf geologische Dokumente angewiesen, die nach naturwissenschaftlichen Methoden untersucht und entziffert werden müssen. Solche geologische Dokumente finden wir, abgesehen von den höchst selten vorkommenden menschlichen Skelettheilen, vorzüglich in Werkzeugen, Speiseresten oder sonstigen dauerhaften Spuren seiner Anwesenheit oder Thätigkeit. Einige rohe Werkzeuge oder Waffen, um seine thierische Umgebung zu bezwingen und sich Nahrung zu verschaffen, besaß der Urmensch jedenfalls, in welchem Zustand der Rohheit er sich auch befunden haben mag, und aus deren Beschaffenheit lassen sich gar mancherlei Folgerungen ableiten. Daß in allen Fällen, wo es sich um die Urgeschichte unseres eigenen Geschlechts handelt, mit äußerster Vorsicht vorgegangen werden muß, um Irrthümer zu vermeiden, ist nur zu

natürlich, handelt es sich doch hier um Fragen, welche die höchsten geistigen Interessen des Menschen berühren. Dieser an sich löblichen Vorsicht ist es denn auch zuzuschreiben, wenn man in früheren Jahren alle Angaben über diluviale Menschenspuren mit Mißtrauen aufnahm, wenn man stets geneigt war, solche Reste als zufällig und erst lange nach dem Absatz ächter Diluvialgebilde in die Erde gelangt zu betrachten. So blieb die durchaus naive und glaubwürdige Erzählung des Pfarrers Esper, welcher in der Gailenreuther Höhle im Jahre 1774 Höhlenbären- und Menschen-Knochen in ein und derselben Schicht ausgegraben haben wollte, gänzlich unbeachtet; unbeachtet blieben die vom englischen Archäologen John Frère (1797) im Diluvium von Suffolk aufgefundenen Feuersteinwaffen, unbeachtet der Bericht von Ami Boué über ein im Jahre 1823 im Löß des badischen Rheinthals entdecktes Menschenskelet, unbeachtet endlich die Mittheilungen der französischen Archäologen und Geologen Tournal, Christol, Joly und Marcel de Serres über verschiedene in Höhlen gefundene, durch Menschenhand bearbeitete Knochen von Diluvialthieren oder über das Vorkommen von Feuersteinwerkzeugen in südfranzösischen Knochenhöhlen. Den meisten der eben genannten Berichte konnten von Seiten der Gegner gewisse Unsicherheiten in der Beobachtung oder in den Schlußfolgerungen entgegengehalten werden. Fast unbegreiflich aber bleibt es, daß Untersuchungen von wahrhaft musterhafter Genauigkeit, wie die des belgischen Naturforschers Schmerling lange Zeit der Vergessenheit anheim fallen konnten. Dieser gewissenhafte Forscher

hatte die Höhlen von Engis und Engihoul bei Lüttich im Jahre 1833 ausräumen laſſen und die Arbeiten wochenlang mit der größten Sorgfalt perſönlich beaufſichtigt. In einem großen Tafelwerk wurden ſämmtliche Funde beſchrieben, unter Anderem auch zwei Menſchenſchädel, ſowie mehrere Feuerſteinwerkzeuge, die ſich mitten unter den Reſten von Höhlenbär, Höhlenhyäne u. ſ. w. vorgefunden hatten.

Vor den wichtigen, durch Herrn Boucher de Perthes in Abbeville gelieferten Thatſachen mußten endlich auch die berechtigtſten Zweifel ſchwinden. Hoch über dem jetzigen Sommethal in der Picardie befinden ſich Ablagerungen von geſchichtetem Diluvium mit Ueberreſten von Mammuth, Rhinoceros, Höhlenbär und Höhlenhyäne, kurz mit jener Fauna, die während der Eiszeit Europa bevölkerte. Mitten unter dieſen urweltlichen Thierreſten fand Herr Boucher de Perthes ſchon im Jahre 1833 bei Abbeville die erſten Exemplare von roh zugehauenen Feuerſteinen, denen ſpäter viele Hunderte folgten. Trotz ihrer unvollkommenen Bearbeitung ließen ſich dieſelben doch als menſchliche Werkzeuge, und zwar als Keulen, Pfeilſpitzen, Meſſer u. ſ. w. deuten. An einzelnen Knochen vom Nashorn und Rieſenhirſch konnte man überdies Spuren von Einſchnitten wahrnehmen, die offenbar von Feuerſteinwerkzeugen herrührten. Sonderbarer Weiſe dauerte es zwanzig Jahre nach dem Funde der erſten Steinwaffen, bis endlich im März 1863 zu Moulin Quignon bei Abbeville ein Unterkiefer und mehrere Knochen vom Menſchen zum Vorſchein kamen. Dieſe Entdeckung machte großes Auf-

ſehen. Es verſammelte ſich ein kleiner Congreß franzöſiſcher und engliſcher Naturforſcher, um an Ort und Stelle einmüthig das diluviale Alter der Kiesſchicht zu beſtätigen, welche die menſchlichen Skelettheile geliefert hatte.

Nachdem durch Boucher de Perthes' und hauptſächlich durch Lyell's berühmtes Werk über das Alter des Menſchengeſchlechtes in den fünfziger Jahren die Aufmerkſamkeit überhaupt auf vorhiſtoriſche Menſchenreſte gelenkt war, folgten ſich die Entdeckungen Schlag auf Schlag. Roh behauene Steinwerkzeuge von der Form der bei Abbeville vorkommenden wurden bald in zahlreichen Knochenhöhlen in Geſellſchaft diluvialer Säugethiere ausgegraben. Bei Aurignac in der Haute Garonne hatte ſchon 1842 ein Kaninchenloch zur Auffindung einer großen, unverſehrten, mit einer Steinplatte verſchloſſenen Grabſtätte geführt, in welcher 17 menſchliche Skelete, begleitet von Feuerſteinwaffen und Rennthierhorngeräthen, ſowie von verſchiedenen unverſehrten Thierknochen beigeſetzt waren. Nach Wegräumung des Schuttes fand man vor dem Eingang der Grotte eine Feuerſtätte, um welche zahlreiche aufgeſchlagene oder halbverbrannte Knochen vom Rieſenhirſch, Rennthier, Wiſent, Höhlenbären, Rhinoceros, ſowie menſchliche Kunſtprodukte herumlagen. Leider hatte der Maire von Aurignac nichts eiligeres zu thun, als die menſchlichen Skelete auf dem ſtädtiſchen Friedhof beerdigen zu laſſen, und als achtzehn Jahre ſpäter Herr Lartet Nachforſchungen nach denſelben anſtellte, konnte ſich nicht einmal der Todtengräber mehr der Stelle erinnern, wo dieſelben begraben

worden waren. So wurde durch Unverſtand eine Quelle unwiederbringlich verſchüttet, die uns über die körperliche Beſchaffenheit der älteſten menſchlichen Ureinwohner Europa's genügenderen Aufſchluß hätte geben können, als alle früheren und ſpäteren Funde. Man beſitzt nun allerdings ſchon ſeit Langem aus dem Neanderthal bei Düſſeldorf und aus den von Schmerling durchforſchten Höhlen bei Lüttich zwei Schädelfragmente; allein das erſtere, ſehr unvollſtändig erhaltene beſitzt durch ſeine niedrige, zurückfliehende Stirn und hochgewölbten Augenbrauenbogen ein ſo thieriſches Ausſehen, daß es von einzelnen Autoren einer ſehr tiefſtehenden, affenähnlichen Menſchenrace, von Anderen einem Idioten zugeſchrieben wurde. Da das beſſer erhaltene Schädelfragment aus der Höhle von Engis keine hervorragenden Eigenthümlichkeiten und jedenfalls keine auffällige Inferiorität erkennen läßt, ſo darf man auf das vereinzelte Vorkommen im Neanderthal keine weitgehenden Schlüſſe bauen.

In neueſter Zeit wurde durch Eiſenbahnbauten im alten Périgord (dem heutigen Departement de la Dordogne) die Höhle Cro-Magnon erſchloſſen, in welcher Zähne und Knochen vom Mammuth und ſonſtigen ausgeſtorbenen Thieren neben einer Anzahl menſchlicher Skelettheile lagen. Die letzteren gehörten wenigſtens fünf Individuen an; eines davon war ein Kind, ein anderes ein Weib. Sämmtliche Knochen, namentlich die der Männer, übertreffen die der Südfranzoſen ganz erheblich an Länge und Stärke. Die Schädel ſind im Ganzen wohlgebildet, die Gehirnhöhle groß, das Ge-

ſicht ungewöhnlich breit, die Kiefer ziemlich vorſtehend und die hohen Unterkiefer mit rauhen Muskelerhabenheiten verſehen. Nach Broca ſollen die Schenkelknochen und Schienbeine gewiſſe affenähnliche Charaktere erkennen laſſen. Mit einer jetzt exiſtirenden Menſchenrace können die Schädel von Cro-Magnon ebenſowenig, wie die vom Neanderthal und von Engis in ſichere Verbindung gebracht werden. Für den Culturzuſtand des Urmenſchen iſt es aber ein trauriges Zeichen, daß von den fünf Individuen aus Cro-Magnon der ausgewachſene Mann die vernarbte Spur einer gewaltſamen Verletzung am Bein erkennen läßt und daß der weibliche Schädel offenbar durch ein ſpitzes Inſtrument, wahrſcheinlich ein Steinbeil, gewaltſam verletzt war. Die wenigen anderwärts gefundenen Menſchenreſte aus der Zeit des Höhlenbären und Mammuths werfen kein helleres Licht auf die phyſiſche Beſchaffenheit unſerer Urahnen.

Mit der allmäligen Abnahme der höhlenbewohnenden Raubthiere gewann das Rennthier an Verbreitung. Man bezeichnet denjenigen Abſchnitt der Diluvialzeit, in welchem ſich Höhlenbär, Höhlenhyäne, Löwe, Mammuth u. ſ. w. bereits beträchtlich vermindert hatten und das Rennthier in größter Häufigkeit auftritt, als Rennthier-Periode, doch läßt ſich nach den neueſten Entdeckungen zwiſchen der Periode der Höhlenraubthiere und der des Renns keine ſcharfe zeitliche Unterſcheidung durchführen, wenn auch zuverläſſig alle Fundſtellen mit vorwiegenden Rennthierreſten einer jüngeren Periode angehören. Aus der Rennthierzeit liegt ein ſehr umfangreiches wiſſenſchaftliches, theils aus Höhlen, theils aus

ſonſtigen menſchlichen Niederlaſſungen ſtammendes Material vor. Das beſte haben die Höhlen im Périgord, in Belgien und in England geliefert. In Deutſchland gehören die an menſchlichen Culturreſten reichen Höhlen in Schwaben und Franken größtentheils der Rennthierzeit an, obwohl damals auch noch Höhlenbär, Rhinoceros und Mammuth häufig vorkamen und vom Menſchen erlegt wurden. Die neuen Ausgrabungen im Hohlenfels bei Blaubeuren und in der Räuberhöhle bei Etterzhauſen unfern Regensburg haben auch für Deutſchland das Zuſammenleben des Menſchen mit den großen diluvialen Raubthieren, dem Mammuth und Rennthier ſichergeſtellt. Die berühmte Niederlaſſung an der Schuſſenquelle in Oberſchwaben wurde wahrſcheinlich zur gleichen Zeit und vom gleichen Volke, wie die Höhlen der rauhen Alb, bewohnt, obwohl man unter den Küchenabfällen von Schuſſenried eine Unmaſſe Ueberreſte vom Rennthier, eine kleine Anzahl meiſt nordiſcher Thiere und Pflanzen (Vielfraß, Eisfuchs, Wolf, brauner Bär, Singſchwan, zwei norwegiſche Moosarten), aber nichts von Höhlenbär, Mammuth oder Rhinoceros fand.

Auch in der Rennthierzeit fehlt es dem Menſchen noch an Metallgeräthen. Alle Werkzeuge und Waffen beſtehen aus unvollkommen behauenen Steinen (meiſt Feuerſtein) oder aus geſpaltenen und geſchnitzten Knochen und Geweihen. Es zeigt ſich indeß ſchon der Beginn eines gewiſſen Luxus in der Produktion von höchſt primitiven Schmuckſachen, die aus durchbohrten Kugeln und Scheiben, aus zu Ketten und Ringen zuſammengereihten Schneckenhäuſern u. dgl. beſtehen. Ja ſogar künſtleriſche

Versuche, in plastischen oder bildlichen Darstellungen von Thieren und Ornamenten bestehend, haben sich namentlich in den südfranzösischen Höhlen gefunden. Bei aller Rohheit der Ausführung lassen sich dennoch in den auf Bein oder Stein eingeritzten Zeichnungen Rennthiere, Hirsche, Pferde und andere Thiere erkennen, die nicht ohne künstlerischen Geschmack und jedenfalls mit einem sehr ausgeprägten Sinn für Perspective entworfen sind. Für das Zusammenleben der südfranzösischen Höhlenbewohner mit ausgestorbenen Diluvialthieren liefert ein in der Höhle von la Madelaine im Perigord gefundenes Elfenbeinstück mit der unverkennbaren Abbildung des wollhaarigen Mammuth (Fig. 167) den besten Beweis.

Fig. 167. Elfenbeinstück mit der Zeichnung eines Mammuth aus der Höhle von La Madelaine.

Ueber die physische Beschaffenheit des Menschen aus der Rennthierzeit gewähren hauptsächlich eine größere Anzahl von Knochen und zwei wohlerhaltene Schädel aus Höhlen bei Furfooz in Belgien Aufschluß. Diese Reste weisen auf eine Menschenrace von kleiner, aber

ſehr kräftiger Statur hin. Obwohl die beiden Schädel in ein und derſelben Höhle gefunden wurden, ſo weichen ſie doch ſo bedeutend von einander ab, daß es vorläufig nicht rathſam erſcheint, irgend welche allgemeine Folgerungen aus ihrer Beſchaffenheit abzuleiten. Herr Pruner Bey glaubte die Schädel denen der Basken und Iberer am nächſten ſtellen zu dürfen, allein von anderer Seite iſt dieſer Anſicht entſchieden widerſprochen worden.

Iſt unſere Kenntniß von dem anatomiſchen Bau des diluvialen Menſchen auch beſchränkt, ſo geſtatten uns doch die vielfachen erhaltenen Reſte ſeiner Werkthätigkeit einen Einblick in ſeine Lebensweiſe und Sitten. Auch zur Rennthierzeit lebte der Menſch noch vorzugsweiſe in Höhlen oder unter dem Schutze vorſtehender Felſen in Flußthälern; nur ausnahmsweiſe ſcheint er ſich in offener Ebene künſtliche Bauwerke zum Schutze gegen die Witterung errichtet zu haben. „Wir ſehen dieſe alten Völker“ — ſchreibt Dupont von den belgiſchen Urbewohnern — „in ihren dunkeln, unterirdiſchen, mit Thierknochen phantaſtiſch geſchmückten Schlupfwinkeln, wie ſie, unbekümmert um die peſtilenzialiſchen Ausdünſtungen zahlreicher verweſender Thierreſte, die ihre Nachläſſigkeit in der Wohnung liegen läßt, mit Geſchicklichkeit und Geduld ihre Feuerſteinwerkzeuge zuhauen und ihre Geräthe aus Rennthierhorn ſchnitzen. Aus den Thierfellen bereiten ſie ſich mit Hilfe von Feuerſteinmeſſern und Elfenbeinnadeln Kleider. Wir ſehen ſie auf der Jagd nach wilden Thieren, bewaffnet mit Pfeilen und Lanzen, an denen ein Stück Feuerſtein die todbringende Spitze bildet. Wir wohnen ihren Feſtmahlen

bei, wo ein Pferd, ein Bär, ein Rennthier nach einer glücklichen Jagd das schlechte Rattenfleisch, ihre einzige Hilfsquelle gegen den Hunger, ersetzt hat. Da finden wir sie Handel treibend mit den Stämmen im nördlichen Frankreich, um Muscheln und Glanzkohle zum Schmuck und Feuerstein zur Herstellung ihrer Waffen zu erhalten. Hier sammeln sie Flußspath, dessen Farbe ihr Auge entzückt, da sind große Steinplatten, welche sie um den Heerd legen." Auch über die Ceremonien bei der Bestattung der Todten entwirft Dupont ein phantasievolles Bild und schildert schließlich den Einbruch von Fluthen, durch welche die meisten belgischen Höhlen mit Schlamm erfüllt und in ihren jetzigen Zustand versetzt wurden.

Als Hauptresultat der bisherigen Forschungen dürfen wir annehmen, daß der Mensch der Diluvialzeit vorzugsweise als Troglodyte lebte, daß er weder den Gebrauch der Metalle kannte, noch die Cultur von Getreide oder die Züchtung von Hausthieren verstand. Sein Dasein war der Befriedigung der rohesten sinnlichen Bedürfnisse gewidmet, und diese konnte er nur in erbittertem Kampf gegen eine starke, an physischer Kraft überlegene thierische Umgebung erringen. Krieg hieß die Losung in jenem traurigen, unwirthlichen Paradies des Urmenschen! Aber im Kampf ums Dasein schärften sich seine Sinne und Geistesfähigkeiten, er lernte Waffen erfinden, Fallen stellen, Netze flechten, und so wurden vielleicht gerade durch den steten Vertheidigungszustand gegen äußere Feinde und gegen eine unfreundliche Natur die Keime jener geistigen Eigenschaften entwickelt, deren

weiterer Ausbildung der Mensch heute seine erhabene Stellung in der irdischen Schöpfung verdankt.

Die wichtige Frage nach dem Alter des Menschengeschlechtes*) hängt mit der Dauer der Eiszeit nahe zusammen, namentlich seitdem man in neuester Zeit im ungeschichteten, offenbar unter Mitwirkung von Eis gebildeten Diluvium der Grafschaft Hampshire roh bearbeitete Feuersteinwaffen entdeckt hat. Schon die einfache Betrachtung, daß am Schlusse der Tertiärzeit ein milderes Klima als heutzutage in Europa geherrscht hat, daß dieses sich allmälig (denn eine plötzliche Abkühlung widerspricht allen sonstigen Erfahrungen) soweit erniedrigte, um die Ansammlung von großen Eismassen zu gestatten, führt uns zur Annahme eines langen Zeitraums. Dieser Periode müssen wir eine weitere beifügen, in welcher die Gletscher durch Zuwachs an atmosphärischem Niederschlag ihre kolossale Ausdehnung gewannen und endlich ist das Maß von Zeit in Anschlag zu bringen, welches die Gletscher zur Fortschaffung der Findlingsblöcke z. B. von den Alpenhöhen bis an den Rand des Juragebirges bedurften. Nimmt man im Mittel an, daß das Gletschereis in 50 Jahren um eine Stunde vorrückt, was nach den zahlreich vorliegenden Beobachtungen gewiß nicht zu gering ist, so würde beispielsweise der aus der Gegend von Martigny im Wallis stammende «Pierre à bot» bei Neuenburg für seinen

*) Ausführliches darüber findet man in Ch. Lyell's Werk „Ueber das Alter des Menschengeschlechtes auf der Erde", übersetzt von L. Büchner. 1866.

22stündigen Weg 1100 Jahre gebraucht haben. Es scheint übrigens nach der Meinung der bewährtesten Forscher überaus wahrscheinlich, daß die Eiszeit nicht als eine einmalige Kälteperiode aufzufassen sei, sondern daß Unterbrechungen stattfanden, während welcher die Gletscher zeitweilig an Terrain verloren, das sie später wieder zurück eroberten. Heer glaubt annehmen zu dürfen, daß unmittelbar nach der Tertiärzeit, also noch vor Ablagerung der Utznacher und Dürntener Braunkohlen die erste Eiszeit in der Schweiz existirte, daß dann eine bedeutende Temperaturerhöhung eintrat, auf welche die eigentliche Eiszeit mit der Hauptausdehnung der Gletscher folgte. Einer späteren abermaligen Temperaturerhöhung verdankt man das Abschmelzen der Eismassen, die gewaltigen Diluvialfluthen und die Entstehung des geschichteten Diluviums. In noch bestimmterer Weise glaubte Lyell in Schottland die Spuren von zwei verschiedenen Gletscherperioden nachweisen zu können. Dieser geniale Forscher veranschlagt die Dauer der beiden Eiszeiten auf 22400 Jahre. Damit soll freilich nicht behauptet werden, daß auch der Mensch diese ganze Periode miterlebt habe. Um dies zu beweisen, müßte man in vorglacialen Ablagerungen menschliche Ueberreste oder Werkzeuge entdecken, was bis jetzt wenigstens mit Sicherheit nicht geschehen ist. Sicherlich aber war der Mensch Zeuge der abschmelzenden Eismassen und Zeuge der Entstehung eines großen Theiles der Diluvialgebilde. Es fehlt uns allerdings jeder sichere Maßstab zur Berechnung vorhistorischer Ereignisse; allein wenn wir einen flüchtigen Blick auf die archäologisch fest-

gestellten Culturstufen der europäischen Ureinwohner werfen, welche erst nach dem Zeitalter der roh behauenen Steinwerkzeuge eintraten, und zwar in einer Periode, wo die äußeren Oberflächen- und Temperatur-Verhältnisse bereits vollständig oder doch nahezu den heutigen gleichkamen, wo sich die Flüsse bereits ihre Thäler ins Diluvium eingerissen hatten und wo die Thier- und Pflanzen-Welt aus den noch jetzt vorhandenen Elementen bestand, so werden wir einsehen, daß wir mit der Zeit nicht allzu sehr kargen dürfen.

Man unterscheidet von der „*älteren diluvialen Steinzeit*", aus welcher nur roh zugehauene Steinwerkzeuge oder aus Knochen und Horn geschnitzte Geräthe und Waffen überliefert sind, eine jüngere, bereits der gegenwärtigen erdgeschichtlichen Periode angehörige Culturstufe. In dieser „*jüngeren Steinzeit*" vermissen wir Mammuth, Rhinoceros, Rennthier und alle übrigen ausgestorbenen oder exclusiv nordischen Thiere; statt ihrer verkünden mehrere zum Theil eingeführte, zum Theil gezähmte Hausthiere, wie Schaf, Ziege, Hund, Rind, Schwein u. s. w. neben Ueberresten von Getreide und sonstigen Culturgewächsen, daß die damalige Bevölkerung, der ausschließlichen Beschäftigung mit Jagd und Fischfang entsagend, sich bereits dem Ackerbau und der Viehzucht zugewendet hatte. Sie verstand sich auf den Bau künstlicher Wohnungen und besaß vermuthlich schon eine Art politischer Organisation. Von Metallgeräthen machte auch sie noch keinen Gebrauch, wenn auch Gold neben Bernstein und Glas gelegentlich als Schmuck getragen wurde. Sämmtliche Werk-

zeuge und Waffen beſtehen ebenfalls aus Stein, Holz oder Horn, allein namentlich die erſteren verrathen durch feinere Form, ſorgfältigere Bearbeitung oder Glättung und durch gelegentliche Verzierungen ſchon einen entwickelteren Schönheitsſinn. Auch in der Herſtellung von Thonwaaren und künſtlichen Geweben für Kleidung oder ſonſtigen Gebrauch zeigt ſich ein Beſtreben nach gefälliger Geſtaltung.

Zur ebengeſchilderten Periode gehören hauptſächlich die vielgenannten „Kjökkenmöddings“, Anhäufungen von Küchenabfällen, und zwar vorzugsweiſe von Auſternſchalen, in Dänemark, ferner ein Theil der ſkandinaviſchen und deutſchen Hünengräber, alte Seeanſiedelungen in Irland und mehrere der älteren Pfahlbauten in den Alpenſeen. Weiterſchreitend gelangen wir in eine Periode, welcher die reichliche Verwendung von Bronce Namen und Charakter verliehen hat. Sowohl in nordiſchen Grabhügeln wie in den jüngeren Pfahlbauten der Alpenländer und in den ehemaligen Niederlaſſungen der italiſchen Ureinwohner haben ſich zahlreiche, in Geſtalt, Verzierung und Bearbeitung auffallend gleichförmige Kunſtprodukte, namentlich Thonwaaren einer Völkerſchaft von kleiner Statur erhalten, die mit der Metallurgie von Kupfer und Zinn wohl vertraut war, aber die Gewinnung und Bearbeitung von Eiſen noch nicht verſtand. Münzen mit Inſchriften fehlen ihren Wohnſitzen, dagegen hat die Fabrikation von Geweben bedeutende Fortſchritte gemacht.

Erſt mit der darauf folgenden „Eiſenzeit“ treten wir in den Bereich hiſtoriſcher Forſchung, obwohl die Anfänge auch dieſer Periode noch in tiefes Dunkel gehüllt liegen und kein Geſchichtsforſcher die erſte Ein-

wanderung der Helvetier, Kelten und Germanen festzustellen im Stande ist.

Dem Geologen steht zur Beurtheilung vorhistorischer Zeiträume lediglich die Mächtigkeit der vorhandenen Schichten als Maßstab zur Verfügung. Da jedoch die gleiche Menge von Sediment in sehr verschiedener Geschwindigkeit und demnach in sehr verschiedenen Zeiträumen zur Ablagerung gelangen kann, so fehlt derartigen Berechnungen jede zuverlässige Grundlage. Es ist darum auch nicht zu verwundern, wenn Morlot der Broncezeit in der Schweiz 4000, der jüngeren Steinzeit 7000, beiden zusammen also 11000 Jahre zuschreibt, während Herr Gilliéron für alle seit der jüngeren Steinzeit erfolgten Anschwemmungen nur 6750 Jahre in Anspruch nimmt und Herr Steenstrup die Kjökkenmöddings in Dänemark sogar nur um 4000 Jahre zurückversetzt, obwohl sich seitdem die Waldflora daselbst dreimal vollständig in der Art geändert hat, daß die zur Steinzeit herrschenden Fichten später Eichen Platz machen mußten, die ihrerseits wieder durch die jetzt vorhandenen Buchen verdrängt wurden.

Sollte es einmal gelingen, die Kunstprodukte der Broncezeit in einen Zusammenhang mit der Geschichte der alten Culturvölker in Aegypten und Klein-Asien zu bringen, so würde uns von dort die Leuchte kommen, welche die dunkeln Pfade unserer Urahnen erhellen und unserer jetzigen vagen Zeitbestimmung eine solidere Basis verleihen könnte.

Aber auch über die Ursachen der mit der menschlichen Urgeschichte eng verbundenen Eiszeit müssen wir

vorerſt unſer Urtheil zurückhalten, da bis jetzt noch keine vollſtändig ausreichende Erklärung für das Hereinbrechen einer weitverbreiteten, durch zahlreiche Erſcheinungen wohl conſtatirten Kälteperiode gefunden werden konnte.*) Wohl hat man eine Veränderung in der Stellung der Erdachſe, die Präceſſion der Tag- und Nachtgleichen zu Hilfe zu nehmen geſucht, wodurch ein Zuſammenfallen des Winterſolſtitiums mit dem Aphelium in Verbindung ſtünde, allein die Einführung dieſer und anderer kosmiſcher Urſachen hat ſich bis jetzt in geringem Grade des Beifalls der Aſtronomen zu erfreuen gehabt. Anderſeits hat namentlich Lyell hervorgehoben, daß eine andere Vertheilung von Waſſer und Land, ſowie eine Ablenkung des Golfſtroms einen ſehr bedeutenden Einfluß auf die klimatiſchen Verhältniſſe Europa's ausüben müßte. Nun läßt ſich aber aus der Verbreitung der diluvialen Landſäugethiere und aus anderen Thatſachen beweiſen, daß die britiſchen Inſeln einſt mit dem Continent zuſammenhingen; der Kanal, der ſüdliche Theil der Nordſee, der Sund und die Belte waren trocknes Land, Dänemark mit Skandinavien verbunden. Die Oſtſee beſaß eine ganz andere Geſtalt als heutzutage; ſie erſtreckte ſich im Süden über die norddeutſche Ebene und communicirte im Nordoſten mit dem weißen Meer.**) Skandinavien und Finnland beſaßen eine beträchtlichere

*) Näheres über die Eiszeit findet man in Lyell's oben genanntem Werk und in Cotta's Geologie der Gegenwart S. 290.

**) Die Entſtehung des bottniſchen und finniſchen Meerbuſens datirt ſich aus einer viel ſpäteren Zeit.

Höhenlage. Ergoß sich der Golfstrom, wie M. Wagner vermuthet, zur Diluvialzeit durch eine Meerenge bei Panama ins stille Meer oder wurde derselbe durch ein Festland zwischen Island und Nord-Amerika, für dessen Existenz viele Gründe sprechen, von den nordeuropäischen Küsten abgelenkt, so wurde unser Erdtheil einer seiner wichtigsten Wärmequellen beraubt. Jedenfalls dürfen wir annehmen, daß eine bedeutende Anhäufung von Land im Norden von Europa in Verbindung mit einer Ablenkung des Golfstroms unser ungewöhnlich mildes insulares Klima in ein weit strengeres continentales verwandeln würde; und diese Bedingungen scheinen während der Eiszeit erfüllt gewesen zu sein. Für eine partielle Erkältung gewisser, wenn auch sehr großer Gebiete würde uns die Lyell'sche Hypothese ausreichende Erklärung gewähren. Wenn jedoch zu gleicher Zeit eine allgemeine Temperaturerniedrigung auf der ganzen Erde stattfand, wofür gewisse, wenn auch nicht vollkommen sichergestellte Anzeichen sowohl aus der nördlichen, als aus der südlichen Hemisphäre vorliegen, so müssen wir uns eben doch zur Zuhilfenahme kosmischer Ursachen verstehen.

Mit dem Beginn der Broncezeit, mit der Herstellung der heutigen Oberflächengestaltung, mit dem Aussterben der großen Diluvialsäugethiere und der Einführung unserer jetzigen thierischen und pflanzlichen Umgebung stehen wir am Schlusse der Aufgabe, welche sich Geologie und Paläontologie gestellt haben. Der bisher von diesen Wissenschaften gesponnene Faden wird nunmehr von der physikalischen Geographie, von den biologischen Naturwissenschaften und der Historie aufgenommen und mit

größerer Sicherheit und klarerem, vollständigerem Material zur Geschichte der jetzigen Erdbewohner verwoben.

IV. Das Diluvium in Amerika und Australien.

Das Bild der Diluvialzeit würde ohne einen wenn auch noch so flüchtigen Blick auf die außereuropäischen Länder einseitig bleiben und ebenso würden uns die engen Beziehungen der diluvialen Organismen zu ihren heutigen Nachkommen nur ungenügend vor Augen treten, wenn wir uns auf Europa allein beschränken wollten. Wir haben uns indeß fast nur mit Amerika und Australien zu beschäftigen, da die diluviale Fauna und Flora der alten Welt entweder mit der europäischen übereinstimmt, wie im nördlichen Asien und in den am Mittelmeer gelegenen Theilen von Afrika, oder erst so unvollständig bekannt ist, daß sich keine Folgerungen von allgemeinerem Interesse daran anknüpfen lassen.

Erst in der neueren Zeit ist aus Nord-Amerika eine ziemlich reiche Landsäugethierfauna aus dem Diluvium bekannt geworden, deren eigenthümliche Zusammensetzung Veranlassung zu mancherlei Betrachtungen bietet. Es befinden sich darunter mehrere der bezeichnendsten Arten aus Europa, wie Mammuth, Rennthier, Elennthier, Wisent, Bisamochse und Pferd. Aus dem Vorkommen dieser Thiere läßt sich fast mit Gewißheit ein ehemaliger Zusammenhang mit der alten Welt voraussetzen, wenn auch die Annahme einer ganz schrankenlosen Verbindung durch die gleichzeitige Entwickelung einer Reihe specifisch amerikanischer Formen unwahrscheinlich

gemacht wird. Wenn wir finden, daß Hunde, Katzen, Bären und Hirsche im amerikaniſchen Diluvium ungefähr dieſelbe Rolle ſpielen, wie ihre Vettern in Europa, daß jedoch die einzelnen Arten in untergeordneten, aber zur Unterſcheidung völlig ausreichenden Merkmalen von einander abweichen, ſo erkennt jeder Thiergeograph in dieſem häufigen Vorkommen ſtellvertretender Arten zwei urſprünglich vereinigte Verbreitungsbezirke, deren Verbindung im Laufe der Zeit gehemmt oder ganz unterbrochen wurde. Die Brücke, welche ſich bei Beginn der Diluvialzeit im Norden des Atlantiſchen Oceans zwiſchen Grönland und Großbritannien ausſpannte, mag wohl nach und nach von den Fluthen des Meeres unterwaſchen und zertrümmert worden ſein.

Eine bemerkenswerthe Erſcheinung der amerikaniſchen Diluvialfauna liegt auch in dem Artenreichthum gewiſſer mit der alten Welt gemeinſamer Gattungen. So ſehen wir dort den Biſamochſen nicht allein viel häufiger, als in Europa, ſondern noch überdies von zwei weiteren Arten begleitet auftreten; von unſeren beiden diluvialen Ochſen beſitzt Amerika nur den Wiſent, außerdem aber noch drei eigenthümliche Arten. Am meiſten überraſchen uns ſechs diluviale Pferde, da ja bekannt iſt, daß bei Entdeckung der neuen Welt dieſe Gattung daſelbſt ausgeſtorben und bei den Eingeborenen die Tradition an dieſe Thiere ſo vollſtändig erloſchen war, daß der Anblick der Reiterſchaaren des Columbus und Cortes einen furchtbaren Schrecken hervorrief. Es iſt ſicherlich höchſt merkwürdig, daß gerade in demjenigen Lande, welches zur Tertiär- und Diluvial-Zeit die meiſten Pferde her-

vorbrachte, dieſe Gattung am früheſten ausſtarb, obwohl dort die Bedingungen zu ihrem Gedeihen jetzt wieder ſo günſtig ſind, wie nur in irgend einem Theile der Erde. Als eine weitere Eigenthümlichkeit der amerikaniſchen Diluvialfauna verdient die Conſervirung mehrerer in Europa bereits am Schluß der Tertiärzeit ausgeſtorbener

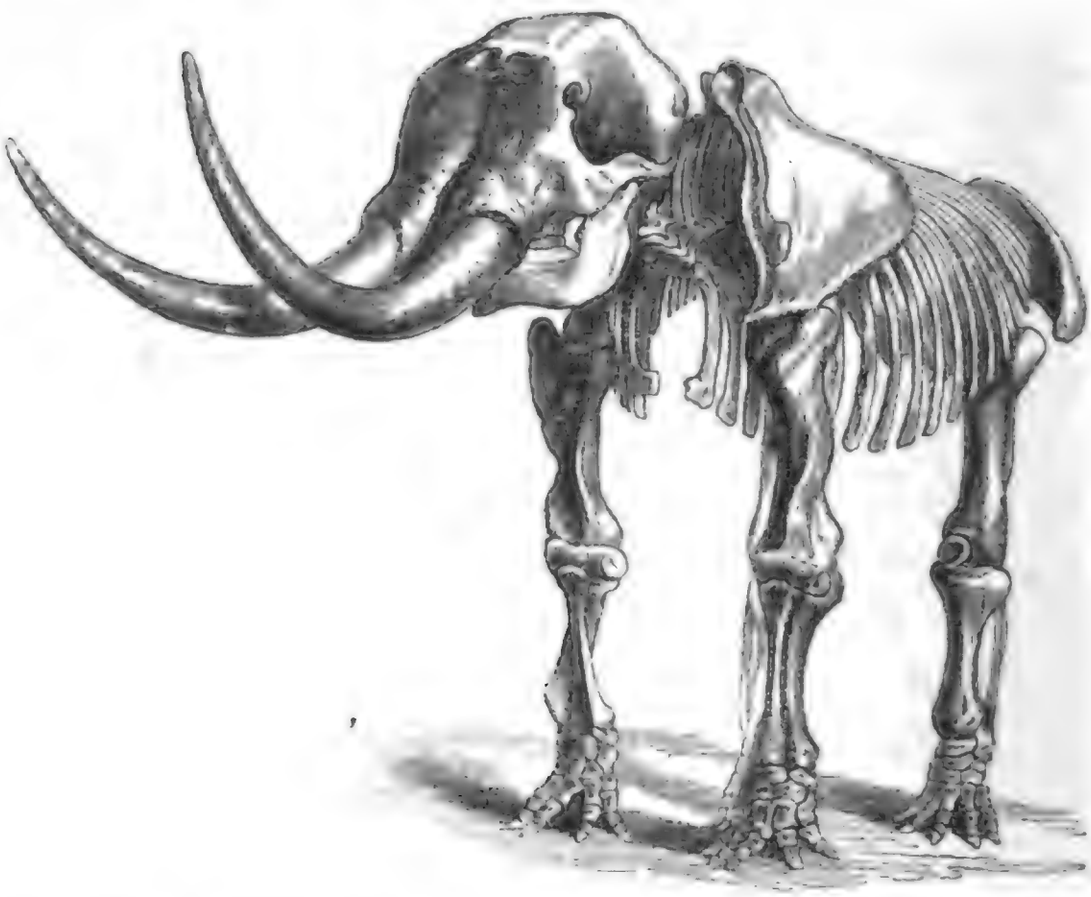


Fig. 168. Mastodon giganteum aus dem Diluvium von Nord-Amerika.

Gattungen Beachtung. Hierher gehören ein Hipparion (vgl. S. 473) aus Süd-Carolina (H. venustum), eine Beutelratte (Didelphis Virginiana), zwei Tapire und vor Allem das rieſige amerikaniſche Maſtodon (Fig. 168), von dem mehrere vollſtändige Skelete neben einander in

aufrechter Stellung aus Diluvialſchlamm bei Newyork und Cincinnati in ſo friſchem Zuſtand ausgegraben wurden, daß ſich in der Bauchhöhle noch Reſte des mit Cypreſſennadeln gefüllten Magenſacks erhalten hatten. Als ächt nordamerikaniſche Urbewohner, deren Herkunft theilweiſe aus der Neogenfauna von Niobrara abzuleiten iſt, wären ein Nabelſchwein (Dicotyles), ein kameelähnliches Hufthier und mehrere eigenthümliche Nager zu nennen.

Mit Ausnahme der letztgenannten Gruppe treten uns unter den bis jetzt erwähnten Landthieren nur Gattungen von entſchieden altweltlichem Charakter, ja ſogar einige der bekannteſten Arten aus der europäiſchen Eiszeit entgegen. Trotz dieſer Uebereinſtimmung erhält die nordamerikaniſche Diluvialfauna durch ein abweichendes numeriſches Verhalten der Gattungen und Arten, durch die Einſchaltung einiger ureingeborener Typen und endlich durch das Fehlen mehrerer der gemeinſten europäiſchen Formen, wie Nashorn, Nilpferd, Hyäne, Vielfraß, Lemming, Ur, Rieſenhirſch u. A., eine ſehr beſtimmte locale Färbung. Das wahrhaft amerikaniſche Gepräge wird ihr übrigens erſt durch die ſtarke Entwickelung der Europa und der ganzen alten Welt vollſtändig fremden Rieſenfaulthiere (Gravigraden) aufgedrückt. Es iſt dies eine erloſchene Gruppe aus der Ordnung der Edentaten, zu welchen man in der heutigen Schöpfung die Familien der Faulthiere, Ameiſenlöwen, Gürtelthiere und Schuppenthiere rechnet. Die foſſilen Gravigraden beſitzen, wie die Faulthiere, nur hohle, cylindriſche, ſchmelzloſe Backzähne (keine Schneide- oder

Eckzähne), einen kurzen, gerundeten Kopf, an welchem sich der Jochbogen durch einen abwärts gerichteten Fortsatz auszeichnet. Ihre Hinterfüße sind kurz und ungeheuer stark, die Zehen vorn und hinten mit gewaltigen Krallen versehen, Becken und Schwanz ungeheuer entwickelt, letzterer geradezu als Stütze des Körpers verwendbar. Die Riesenfaulthiere waren plumpe, unbeholfene Geschöpfe, deren Größe zwischen Flußpferd und Elephant schwankte. Nach ihrem Gebiß zu urtheilen, gehörten sie zu den Pflanzenfressern, und zwar sind ihre Zähne fast nur zum Ergreifen und Zermalmen von Blättern geeignet. Die nachstehende Abbildung des Megatherium Cuvieri (Fig. 169) ist nach einem im Münchener paläontologischen Museum aufgestellten Gypsabguß gezeichnet, dessen Original sich im Britischen Museum befindet. Die Knochen dieses Riesenthieres wurden im diluvialen Pampas-Schlamm bei Luxan unfern Buenos Aires ausgegraben, nicht weit von der Stelle, wo schon einige Jahrzehnte früher ein anderes, fast vollständiges, jetzt in Madrid aufgestelltes Skelet gefunden worden ist; ein drittes von außerordentlicher Schönheit, wenn auch etwas kleiner als die vorigen, wurde vor zwei Jahren vom Museo civico in Mailand um die Summe von 40000 Francs erworben. Das Megatherium war der König unter den Faulthieren und überhaupt das hervorragendste Geschöpf in der diluvialen Landfauna Amerika's. An Größe kam das 8 Fuß hohe und 20 Fuß lange Thier dem Elephanten gleich, es übertraf denselben aber namentlich am hinteren Theil des Skelets an massiger Entwickelung der Knochen. Am weit ge-

öffneten, rieſig großen Recken ſieht man Eindrücke für Muskeln von ungewöhnlicher Stärke; die kurzen Oberſchenkelknochen ſind kaum doppelt ſo lang als dick und der koloſſale Schwanz zu einem wahren Stützpfeiler um-

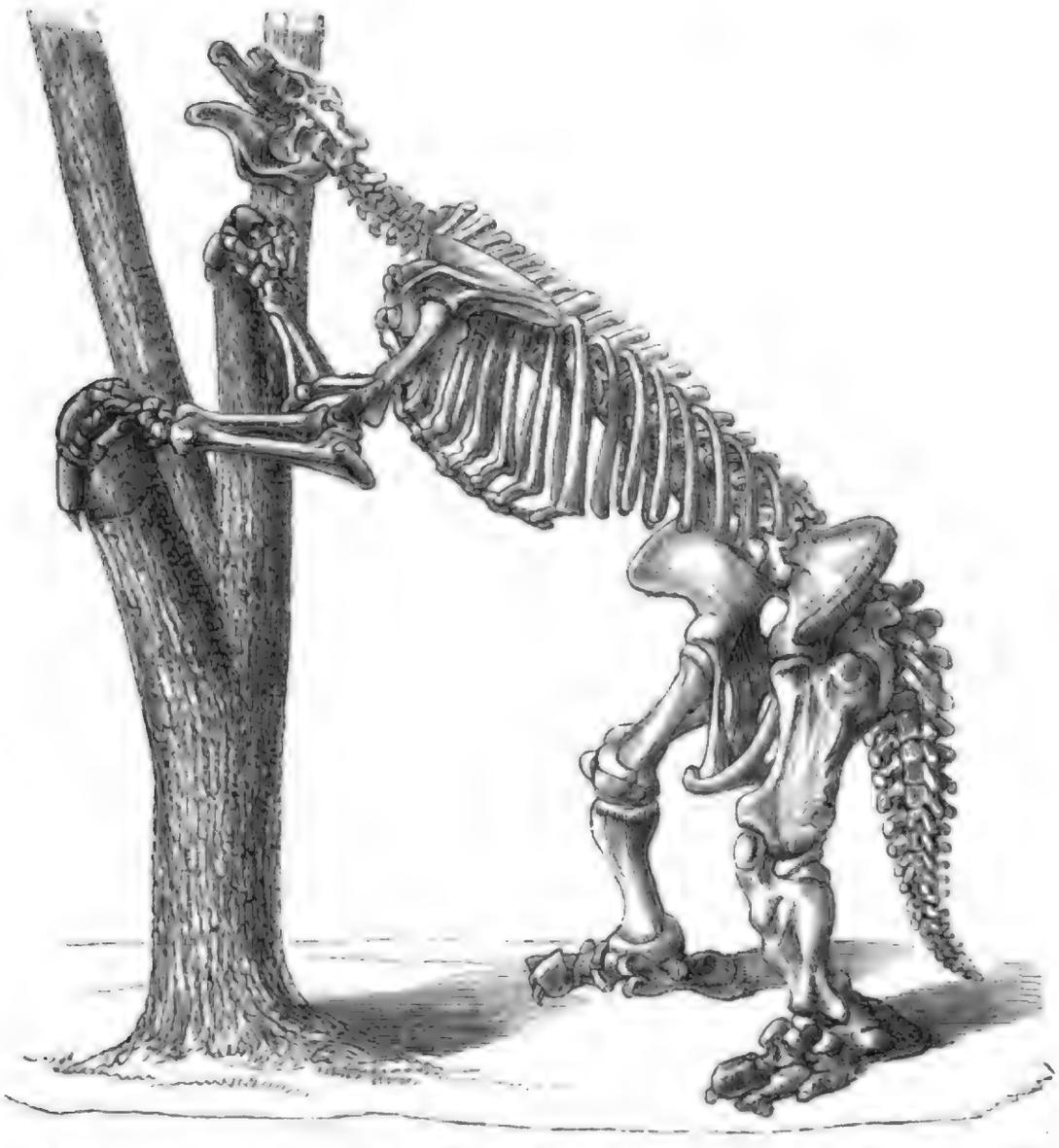


Fig. 169. Megatherium Cuvieri aus dem Pampasſchlamm von Luxan bei Buenos Aires.

geſtaltet. Die Vorderfüße ſind weit ſchlanker und vermittelſt eines ungewöhnlich ſtark entwickelten Schlüſſelbeins beweglicher und drehungsfähiger, als bei allen

übrigen Säugethieren, mit Ausnahme der Affen. Für ein so großes Thier erscheint der Schädel winzig, auch das Gehirn nimmt einen sehr geringen Raum ein, woraus auf die beschränkten Fähigkeiten desselben geschlossen werden kann. Beim Gehen trat das Megatherium nicht mit der ganzen Sohle, sondern nur mit den äußeren Zehen auf; es konnte somit die schreitende Fortbewegung des gewaltigen Körpers nur äußerst langsam geschehen. Gegen die Annahme einer kletternden Bewegung nach Art der heutigen Faulthiere läßt sich aus der anatomischen Beschaffenheit der mit langen Krallen versehenen Füße nichts einwenden, aber wo hätte es jemals Bäume gegeben, stark genug, um die Last dieser furchtbar schweren Körper zu tragen? Weit wahrscheinlicher dünkt uns die Ansicht R. Owen's, nach welcher die Riesenfaulthiere, sich auf ihre Hinterfüße und den schweren Schwanz stützend, bei aufgerichtetem Vorderkörper Bäume mit ihren Vorderfüßen umkrallten, dieselben so lange rüttelten und hin und her zerrten, bis sie entwurzelt oder geknickt ihre Blätter als Beute darboten. Die langen Krallen haben wohl nebenher auch zum Aufgraben der Wurzeln gedient. Nicht immer mag es bei den Operationen ohne Gefahr abgegangen sein, wenn der Stamm beim Fallen eine unvorhergesehene Richtung einschlug. R. Owen wenigstens beschreibt einen Schädel von Mylodon, der durch einen furchtbaren Schlag schwer verletzt worden war, sich aber später wieder vollständig ausgeheilt hatte.

Das abgebildete, als Beispiel der Gravigraden gewählte Skelet des Megatherium Cuvieri stammt aus Süd-Amerika; aber auch in Nord-Amerika finden sich

Arten derſelben Gattung in Geſellſchaft von zwei nahe verwandten Sippen (Mylodon und Megalonyx).

Woher ſtammen nun dieſe abenteuerlichen Geſtalten? Sind ſie nordamerikaniſchem Boden entſprungen oder aus der Ferne herbeigewandert? Für die erſte Annahme dürfte ſich kaum eine genügende Begründung beibringen laſſen, da unter den älteren Säugethieren von Mauvaiſes terres, Niobrara und den übrigen bis jetzt bekannten tertiären Fundorten Nord-Amerika's auch nicht die Spur eines Edentaten exiſtirt. Aus dem gleichen Grunde wird auch der Gedanke an eine Einwanderung aus der alten Welt ausgeſchloſſen, denn die einzige von dort bekannte Edentatengattung ſteht als afrikaniſcher Typus den Gravigraden ferne; aber ſelbſt angenommen, es gäbe in Europa oder Aſien muthmaßliche Stammformen, ſo würde die Verbreitung der diluvialen Rieſenfaulthiere gegen eine Einwanderung aus der alten Welt ſprechen. Die foſſilen Gravigraden hielten ſich nämlich vorzugsweiſe in den ſüdlichen vereinigten Staaten auf und ſchickten ihre äußerſten nördlichen Vorpoſten nur bis nach Kentucky und Oregon; ſie fehlten, wie es ſcheint, dem Gebiete, in welchem ſich die europäiſchen Eiszeitbewohner, nach ihrer Einwanderung in Amerika über ein circumpolares Feſtland, heimiſch gemacht hatten, und ſind ſomit ſicherlich nicht mit jenen vom Norden her gekommen. Eine andere Verbindung Amerika's mit Europa, eine über die Azoren ſich erſtreckende Atlantis, wie ſie die Botaniker anzunehmen lieben, iſt höchſt unwahrſcheinlich, da ſich alsdann nicht begreifen ließe, warum die diluvialen Gravigraden mit allen ihren Ge-

nossen nicht diesen kurzen Weg eingeschlagen hätten, um ihr Verbreitungsgebiet durch die alte Welt zu erweitern.

Richten wir aber unseren Blick nach Süden, wo ohnehin die zahlreichen Canäle der geographischen Verbreitung der Edentaten zu einem Strom zusammenzufließen scheinen, betrachten wir die reiche aus brasilianischen Höhlen oder aus Pampasschlamm ausgegrabene Diluvialfauna, so können wir nicht lange darüber zweifelhaft bleiben, daß die nordamerikanischen Riesenfaulthiere als Ueberläufer aus der südlichen Hemisphäre zu betrachten sind.

In den weiten Ebenen der La Plata-Staaten liegen die Gebeine der großen Pflanzenfresser meist noch zu vollständigen Skeleten vereinigt; vereinzelte Knochen finden sich in Höhlen oder im Schwemmland von Brasilien, Chili und Peru. Vergeblich sucht man unter ihnen nach Resten von Elephant, Nashorn und Flußpferd, wohl aber treten die Gattungen Mastodon und Tapir mit je zwei Arten als alte Bekannte entgegen. Hinsichtlich der Häufigkeit werden dieselben übrigens durch die formenreichen Edentaten in Schatten gestellt. Diese Ordnung bildet noch heute ein höchst charakteristisches Element der südamerikanischen Fauna, wenn sie auch seit der Diluvialzeit ihre gewaltigsten Repräsentanten eingebüßt hat.

Unter den Riesenfaulthieren finden sich nicht allein die bereits in Nord-Amerika erwähnten Gattungen, sondern außer diesen noch drei weitere. Aechte Faulthiere oder Ameisenfresser aus den Sippen, welche noch heute namentlich Brasilien bevölkern, haben sich fossil noch

nicht gefunden, dagegen beſitzen die harmloſen Gürtelthiere zahlreiche diluviale Vorläufer, und darunter einige von rieſenhafter Größe. Dieſe ſonderbaren Geſchöpfe zeichnen ſich bekanntlich durch einen ſoliden, aus vielen Knochenplatten zuſammengeſetzten Panzer aus, der den ganzen Körper und einen Theil des Kopfes bedeckt.

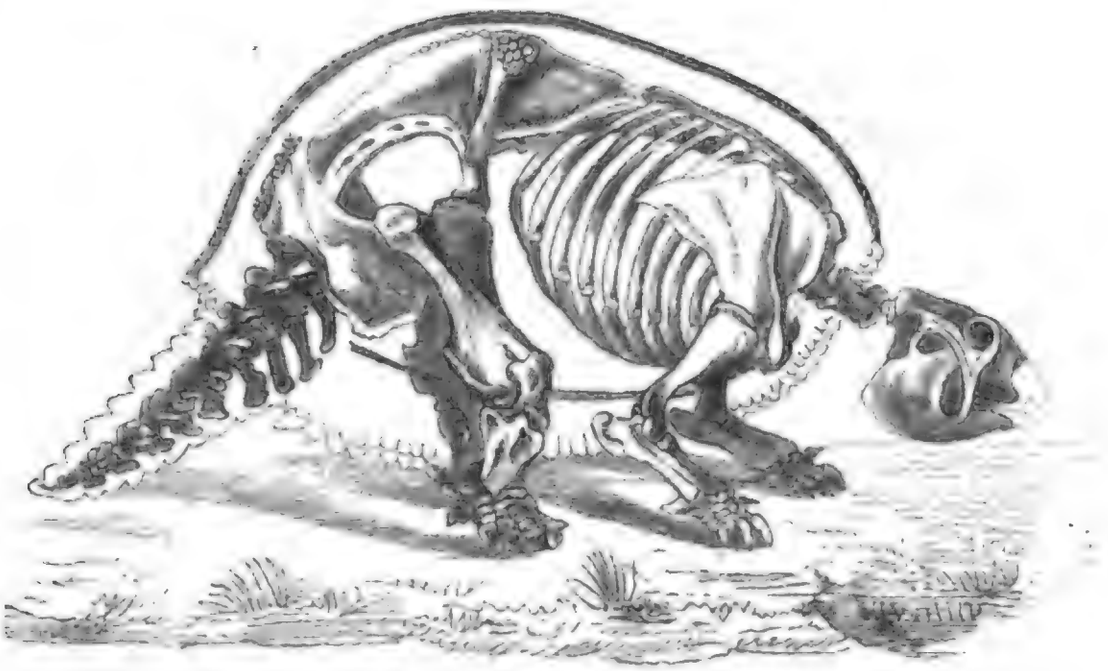


Fig. 170. Glyptodon asper aus dem Pampas-Schlamm von la Plata. (Nach Burmeiſter.)

Man kennt in Süd-Amerika etwa zehn lebende Arten von geringer Größe aus der Gattung Dasypus, denen ſich mindeſtens eben ſo viele foſſile, meiſt nahverwandte anſchließen. Neben dieſen kleinen Formen erregt die Gattung Glyptodon (Fig. 170) durch ihre gewaltigen Dimenſionen unſere Bewunderung. Ungeheuren Landſchildkröten vergleichbar bewegten ſich dieſe Thiere unter

der Laſt ihres ſchweren Panzers nur langſam vorwärts, um ihre Nahrung aufzuſuchen, die vermuthlich in faulenden Vegetabilien beſtand. Trotz ihres eigenthümlichen Ausſehens beſitzt das Skelet überraſchende Aehnlichkeit mit den Gravigraden, wie aus Fig. 170, in welcher der Panzer nur im Durchſchnitt angedeutet wurde, leicht zu

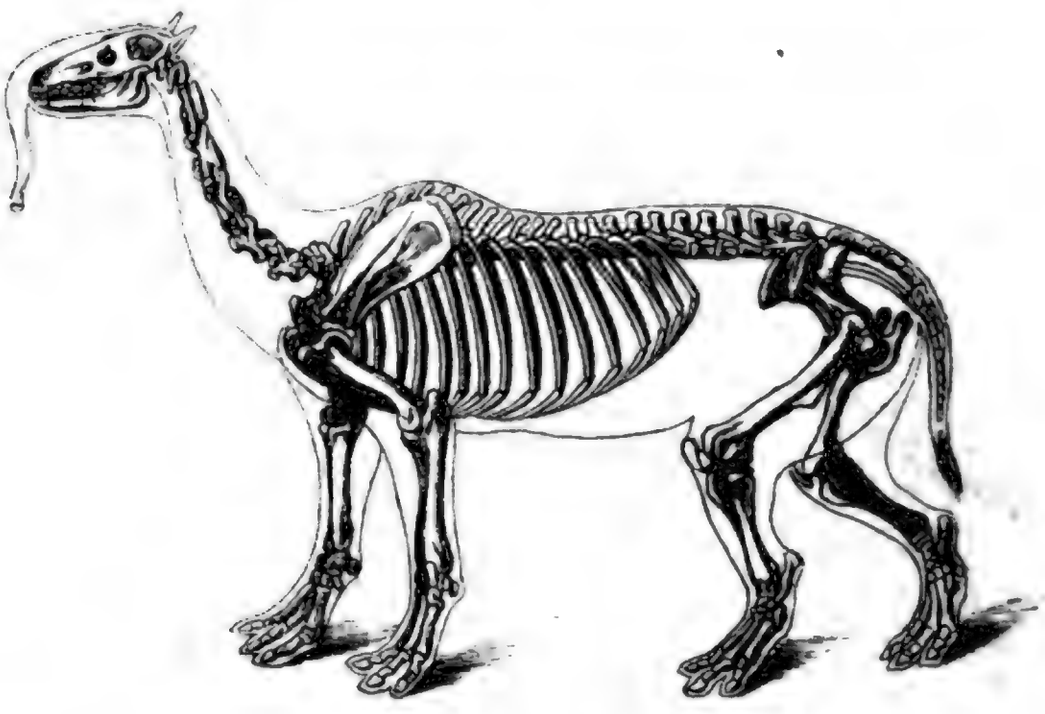


Fig. 171. Reſtauritres Skelet von Macrauchenia aus dem Pampas-Schlamm von la Plata (nach Burmeiſter).

erſehen iſt. Einige der größten Glyptodon-Arten erreichten eine Länge von 10 Fuß bei einer Höhe von nahezu 5 Fuß.

Nächſt den Edentaten liefern in Süd-Amerika die Hufthiere die ſeltſamſten Geſtalten. Fig. 171 zeigt uns das reſtaurirte Bild der Gattung Macrauchenia. In der Schädelform, im Gebiß und im Bau der dreizehigen

Füße bestehen gewisse Anklänge an Paläotherium; aber der Hals ist länger, das Thier minder schwerfällig und hochbeiniger, auch bilden die Zähne wie bei Anoplotherium eine geschlossene Reihe. Ganz auffallend ist die Stellung der Nasenlöcher, weit zurück auf der Oberseite des Schädels; nach Burmeister läßt sich hieraus, sowie aus der sonstigen Beschaffenheit der Gesichtsknochen die Anwesenheit eines verlängerten, aber engen Rüssels folgern. Abgesehen von diesem Merkmal erinnerte Macrauchenia wohl am meisten an das Lama, dem es jedoch an Größe weit überlegen war.

Noch wären zwei pflanzenfressende Dickhäuter, Toxodon und Nesodon, wegen ihrer Größe und sonstiger Eigenthümlichkeiten der Erwähnung werth. Die Verwandtschaften des ersteren wenden sich nach den verschiedensten Richtungen. An Rhinoceros erinnern im Allgemeinen Gestalt und Größe des Schädels, an Flußpferd die Beine, an Nager die Schneidezähne, an Edentaten die Backzähne, an Delphine die nach oben gerichteten Nasenlöcher, an Mastodon und Elephant die Fußknochen. Auch das kleinere Nesodon zeigt eine ähnliche Vereinigung heterogener Merkmale. Burmeister und Gervais bringen daher für beide die Aufstellung einer besonderen Husthier-Ordnung in Vorschlag.

Geringeres Interesse beanspruchen die übrigen Hufer, unter denen noch Lama, Hirsch und Nabelschwein zu nennen wären. Auch die diluvialen Nager, Beutelratten und Fledermäuse gehören fast durchgängig recenten Gattungen, zuweilen sogar noch lebenden südamerikanischen Arten an. Dasselbe gilt auch von den

Raubthieren, doch ragt unter diesen die furchtbare kosmopolitische Katzengattung Machairodus als eine eingewanderte Herrschergestalt hervor. Bei den Affen hatte sich schon zur Diluvialzeit jene scharfe geographische Trennung zwischen Affen mit schmaler Nase und 32 Zähnen und denen mit breiter Nase und 36 Zähnen vollzogen, wenigstens gehören alle fossilen Arten in Süd-Amerika zur zweiten Gruppe. Schließlich bleibt noch der Mensch übrig. Auch von diesem hat man in einer brasilianischen Höhle Ueberreste, begleitet von roh behauenen Steinwerkzeugen, gefunden. Lund glaubt an Schädeln dieses fossilen Menschen bereits die charakteristischen Merkmale der jetzigen brasilianischen Eingeborenen zu erkennen.

Ein Vergleich der diluvialen, aus etwa 150 Arten zusammengesetzten Säugethierfauna Süd-Amerika's mit den lebenden Formen des nämlichen Schauplatzes fällt bezüglich der Reichhaltigkeit sehr zu Gunsten der ersteren aus. Im Allgemeinen waren übrigens schon damals auf der südlichen Hemisphäre die Hauptzüge der heutigen Schöpfung vorgezeichnet: dieselben Gattungen, Ordnungen und Familien, welche gegenwärtig der südamerikanischen Provinz ausschließlich eigen sind, waren auch zur Diluvialzeit dort vertreten, und zwar in der Regel durch zahlreichere, mannigfaltigere und größere Formen. Die kolossalen Gravigraden und Riesen-Gürtelthiere sind zwar dem Kampf ums Dasein rasch erlegen; sie büßten mit frühem Tode den Ehrgeiz, unter ihren Genossen die Ersten sein zu wollen, aber noch heutzutage geben ihre harmloseren Nachkommen für den thiergeographischen Charakter Süd-Amerika's den Ausschlag. Jene sind nebst den breit-

naſigen Affen, den Lama's, den ausgeſtorbenen Dickhäutern (Toxodon und Neſodon) und einigen Nagern von beſchränkter Verbreitung ſo recht eigentlich die Sprößlinge der ſüdlichen Hemiſphäre, während Raubthiere und Wiederkäuer von Alters her über weite Regionen ſtreiften.

Wenn verſchiedene Gravigraden, wie wir geſehen haben, ihre Stammſitze verließen, um ſie mit den Gebieten in den ſüdlichen vereinigten Staaten zu vertauſchen, ſo ſcheint anderſeits auch eine Ueberſchiebung nordiſcher, altweltlicher Typen nach Süd-Amerika ſtattgefunden zu haben. So wenigſtens ließe ſich am leichteſten das Vorkommen foſſiler Pferde, Maſtodonten und Tapire unter jener fremdartigen Geſellſchaft erklären und ſo wäre die räthſelhafte Zerreißung des heutigen Verbreitungsbezirkes des Tapir (Süd-Aſien und Süd-Amerika) am einfachſten zu begreifen.

Wenden wir nun zum Schluß noch für einen Augenblick unſere Aufmerkſamkeit dem fünften Welttheile zu, wo uns jetzt unter den Säugethieren faſt nur Beutelthiere begegnen. Mit Ausnahme weniger Typen, die ihrer ganzen Anlage nach geographiſche Schranken mit Leichtigkeit durchbrechen, beſitzt Auſtralien eine vollkommen abgeſchloſſene, eigenartige Flora und Fauna. Die Beutelthiere bilden eine merkwürdige Parallelreihe zu den übrigen Säugethieren: als ob die Natur an dieſer Gruppe zuerſt die Modelle der placentalen Ordnungen hätte verſuchen wollen. Sie füllen in Auſtralien alle Plätze im Haushalt der Natur aus, die anderwärts von beſonderen Ordnungen beſetzt ſind. So ſpielen die Daſyuren die Rolle der Raubthiere, die Wombats jene der Nager, die

Känguruh's die der Wiederkäuer u. ſ. w. Sämmtliche foſſilen, aus Knochenhöhlen oder Schwemmland ſtammenden Säugethierreſte in Auſtralien gehören gleichfalls Beutelthieren, und zwar größtentheils noch lebenden Gattungen an. Merkwürdiger Weiſe hat auch in dieſer Gruppe wieder die Urzeit die größten Formen hervorgebracht; aber auch hier bewährt ſich der Satz, daß in der Thierwelt jedes auffällige Hervorragen über das mittlere Maß dem Träger Verderben bringt.

Man mag es vom wiſſenſchaftlichen Standpunkt betrachtet beklagen, daß unſere Erde um eine Anzahl rieſiger Beutelthiere ärmer geworden iſt: für das Land ſelbſt waren dieſe Ungethüme keine ſonderliche Zierde. Wie ungefüge z. B. ſieht das reſtaurirte Skelet des Diprotodon*) aus Queensland (Fig. 174) aus! Der gewaltige Schädel allein mißt 3 Fuß in der Länge. Seine Form läßt Verwandtſchaft mit Wombat und Känguruh erkennen; die Backzähne erinnern an Dinotherium und Megatherium. Mit den weitvorſtehenden ſcharfen Schneidezähnen konnten ſelbſt große Bäume angenagt und zu Falle gebracht werden. Schon aus dieſem Grunde bedurfte dieſer Pflanzenfreſſer keine beſonders ſtarken Extremitäten, um wie das Megatherium Stämme gewaltſam niederzureißen oder abzubrechen. Das auſtraliſche Rieſenthier beſaß lange, mäßig dicke Fußknochen, von denen ſich die vorderen leicht bewegen und drehen ließen.

Weder vom Diprotodon noch vom Rieſenwombat (Nototherium), noch von dem räuberiſchen Thy-

*) δίς, zweimal; πρῶτος, der vorderſte; ὀδούς, Zahn.

lacoleo, deſſen Geſtalt R. Owen mit dem Löwen vergleicht, ſind Abkömmlinge in die Jetztwelt übergegangen; wohl aber erhielten ſich zahlreiche kleinere Gattungen (Phascolomys, Macropus, Hypsiprymnus, Thylacinus u. ſ. w.) und trotzen heute noch durch Schnellfüßigkeit und Liſt ſelbſt den Nachſtellungen des Menſchen.

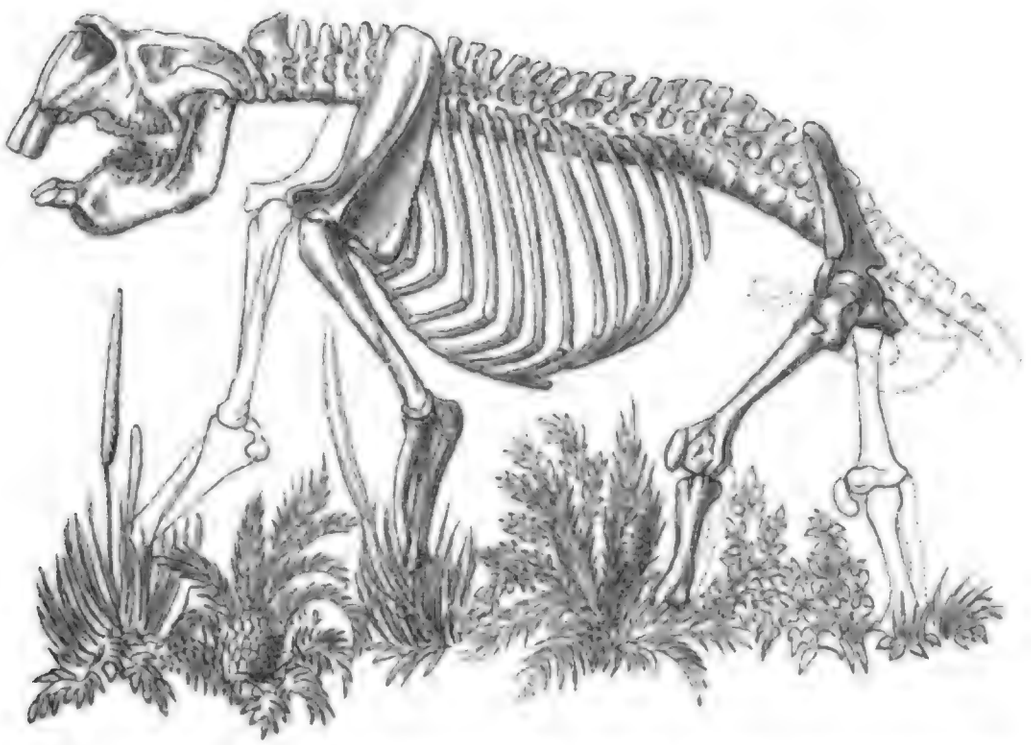


Fig. 174. Diprotodon australis aus dem Diluvium von Queensland in Auſtralien (reſtaurirt).

Obwohl man geographiſch Neuſeeland zu Auſtralien rechnet, ſo beſteht doch zwiſchen der Flora und Fauna dieſer beiden Gebiete nur eine geringe Uebereinſtimmung. Mit Ausnahme einer kleinen Ratte fehlen in Neuſeeland eingeborene Säugethiere. Unter der kleinen Zahl von Vögeln befinden ſich einige leichtbeſchwingte, offenbar von außen eingewanderte, ſowie einige endemiſche Formen, die wegen mangelnder Flügel niemals Luft-

reiſen unternehmen konnten. Es ſind dies die merkwürdigen Kiwis (Apteryx) mit ihrem eigenthümlichen haarförmigen Federkleid. Die lebenden Arten ſind klein, furchtſam und gehen bei ihrem gänzlichen Unvermögen ſich der Verfolgung zu entziehen, raſch dem Untergang entgegen. Schon jetzt laſſen ſich nur noch in den unbewohnten Theilen der Südinſel mit großer Mühe vereinzelte Exemplare erlangen. Zur Diluvialzeit gab es mindeſtens ein Dutzend, auf mehrere Gattungen vertheilte Arten, die aber insgeſammt durch verkümmerte Flügel und enorm ſtarke Hinterfüße ausgezeichnet ſind. Die ſtärkſten übertreffen ſogar Caſuar und Strauß an Größe oder kommen ihnen doch gleich. Dürfen wir den dunkeln Traditionen der Neuſeeländer Vertrauen ſchenken, ſo haben die Moa's, wie in ihrer Sprache jene wunderbaren Rieſenvögel bezeichnet werden, noch mit ihren Ahnen zuſammengelebt und ſind vielleicht erſt ſeit wenigen Jahrhunderten vertilgt.

Faſſen wir jetzt, nachdem wir die diluviale Schöpfung und beſonders die Säugethiere faſt der ganzen Erdoberfläche wenigſtens flüchtig überblickt haben, das Ergebniß der beobachteten Thatſachen zuſammen, ſo macht ſich zunächſt der Eindruck einer innigen Verwandtſchaft zwiſchen den Organismen der letzten geologiſchen Periode und der Gegenwart am eindringlichſten geltend. Wir ſtehen in der Diluvialzeit bereits mit einem Fuß in der Gegenwart, faſt alle Veränderungen in der Lebewelt er-

ſtrecken ſich nur auf die hochſtehenden Thierformen. Man war von jeher geneigt, die Urzeit mit Geſchöpfen von groteskem und koloſſalem Ausſehen zu bevölkern. Für die Tertiär- und Diluvial-Zeit hat dies auch eine gewiſſe Berechtigung, denn in dieſen Perioden erreichten wenigſtens die Landſäugethiere den Höhepunkt ihrer Größenentwickelung, von dem ſie freilich jetzt, nachdem der Menſch die Herrſchaft der Welt an ſich geriſſen, mit erſchreckender Geſchwindigkeit wieder herabſteigen. Die Mehrzahl der vorweltlichen Rieſen iſt bereits verſchwunden, und zwar entſchieden ausgeſtorben, nicht etwa in umgeſtalteten, kleineren Nachkommen der Jetztzeit überliefert. Kein Naturforſcher wird behaupten wollen, daß aus dem Mammuth eine recente Elephantenart, aus dem wollhaarigen Rhinoceros eines der jetzigen Nashörner, aus dem Rieſenhirſch etwa der Damhirſch oder Edelhirſch, aus dem Glyptodon ein Armadill, aus dem Megatherium ein Faulthier, aus dem Rieſenmoa ein Apteryx durch allmälige Umwandlung der Merkmale entſtanden ſei. Das Gegentheil aber läßt ſich aus anatomiſchen Gründen leicht erweiſen. Jene ausgeſtorbenen Rieſen ſind zum großen Theil Endglieder zoologiſcher Formenreihen, ſie haben keine Nachkommen hinterlaſſen, ſie ſind für immer von der Erde verſchwunden.

Daß die Vernichtung im Kampf ums Daſein ſelbſt ohne Zuthun des Menſchen gerade die großen Thiere zuerſt treffen mußte, iſt leicht begreiflich. Fruchtbarkeit und raſche Vermehrung der Thiere ſtehen in der Regel in umgekehrtem Verhältniß zur Körpergröße. Stehen die

Riesenformen schon aus diesem Grunde im Nachtheil gegenüber ihren kleineren Genossen, so haben sie auch in verstärktem Maße gegen die ungünstigen Einflüsse ihrer äußeren Umgebung zu kämpfen. Bei großer Dürre wird es z. B. einem Elephanten weit schwerer fallen, seinen Hunger und Durst zu befriedigen, als einem kleinen Nager oder Raubthier, die auch unter ungünstigen Verhältnissen leichter die geringe Menge der zu ihrer Erhaltung erforderlichen Nahrung aufzutreiben vermögen. Ebenso können sich kleine Thiere leichter vor Unbilden der Witterung schützen oder sich vor ihren Feinden verbergen, als große, die schon von Weitem das Auge auf sich lenken.

Wenn oben gesagt wurde, daß wir in der Diluvialzeit bereits mit einem Fuß in der Gegenwart stehen, so läßt sich dieser Ausspruch noch genauer dahin ausdrücken, daß zur Diluvialzeit bereits die heutigen thiergeographischen Provinzen vorgezeichnet waren. Sowohl in der alten Welt, als auch in Amerika und Australien läßt sich zwischen der diluvialen und gegenwärtigen Fauna des gleichen Schauplatzes ein ganz unzweifelhafter Zusammenhang nachweisen. Schon im Diluvium war Europa und Asien vom größten Theil unserer jetzigen thierischen Umgebung bevölkert. Nord-Amerika besaß seine Nabelschweine, Beutelratten, Bisamochsen, Büffel, Bären ꝛc.; Süd-Amerika war schon damals die Wiege der Edentaten, Lama's und breitnasigen Affen, Australien die Geburtsstätte der Beutelthiere und Neuseeland das ausschließliche Reich der flügellosen Vögel.

Aus der *südlichen Hemisphäre* fehlt uns über die tertiären und älteren Säugethiere fast jede Nachricht;

zur Diluvialzeit aber gab es daſelbſt mindeſtens drei ſcharf abgegrenzte, thiergeographiſche Verbreitungsbezirke: Süd-Amerika, Auſtralien und Neuſeeland, in welchen ſich die heute daſelbſt lebende Fauna offenbar aus der älteren entwickelt hat. Ob nun in noch früherer Zeit jene Bezirke mit einander in Verbindung ſtanden, ob die ganze antipodale Schöpfung von einem einzigen Centrum ausging, ob die heutigen Formen auf Ahnen von verſchiedenem, zum Theil vordiluvianiſchem Alter zurückzuführen ſeien — alles das wird ſich erſt nach einer genaueren Durchforſchung jener Länder entſcheiden laſſen. Auf der nördlichen Hemiſphäre hat es bei den Säugethieren nicht gelingen wollen, verſchiedene, wohlbegrenzte thiergeographiſche Gebiete aufzuſtellen. Die Verbreitungsbezirke der verſchiedenen Gattungen, ja ſogar Arten kreuzen und überſchieben ſich in ſo vielfacher Weiſe, daß wir das ganze, ungeheuer große, nördlich vom Aequator gelegene Feſtland, vielleicht ſogar mit Einſchluß von ganz Afrika, als eine einzige Provinz auffaſſen müſſen. Nachdem wir nun früher geſehen haben, wie ſich unſere heutigen altweltlichen Säugethiere an der Hand wohlbegründeter Thatſachen durch die Diluvial- und Neogen-Fauna bis auf eocäne Stammformen zurückführen laſſen, läßt ſich wohl der Vermuthung die Berechtigung nicht abſprechen, nach welcher die Ausſaat für die ganze nördliche Hemiſphäre zur Eocänzeit oder vielleicht noch früher von einem gemeinſamen Mittelpunkt erfolgt iſt.

Es geht übrigens aus einer genauen Prüfung der Verbreitung der foſſilen und lebenden Säugethiere mit Evidenz hervor, daß die großen Wüſten und Gebirgs-

züge der Verbreitung gewiſſer Arten ein unüberſteigliches Hinderniß in Weg ſtellten, wenn ſie auch die univerſale Ausſtreuung der aus der Tertiärzeit überlieferten Gattungen nicht beeinflußt hatten. „Man kann ſich dem Eindruck nicht verſchließen“ — ſagt Rütimeyer in ſeiner geiſtreichen Abhandlung über die Herkunft unſerer Thierwelt — „daß die Thiergeſellſchaft des Südabhanges von Aſien in ihrer Geſammtheit ein Gepräge älteren Datums an ſich trägt, als diejenigen von Sibirien; eine Anzahl miocäner Genera iſt in Indien noch heute vertreten, die jenſeits des Himalajah nur noch, wie ſich die ſibiriſchen und chineſiſchen Mammuth- und Nashorn-Sagen ausdrücken, unterirdiſch leben. In noch höherem Maße gilt dies für das tropiſche Afrika, das heute noch durch Arabien der Thierwelt Indiens die Hand reicht.“ Anderſeits iſt nicht zu verkennen, daß wir in den arktiſchen Ländern und auf den Hochgebirgen Europa's, Aſiens und Nord-Amerika's eine ganze Anzahl unmittelbar aus der Eiszeit überlieferter Pflanzen und Thiere beſitzen. Wie ſollten wir es ſonſt erklären, daß ein anſehnlicher Theil der ſkandinaviſchen Flora auch in den Alpen, Karpathen und Pyrenäen den Pflanzengeographen in Erſtaunen ſetzen, ja daß ſogar iſolirte Höhen, wie der Harz, die Sudeten, der hohe Rhonen, die Albiskette und eine Menge kleinerer Inſelberge auf ihren Gipfeln mit einer Vegetation geſchmückt erſcheinen, die wir meilenweit davon erſt wieder in den Polarländern oder den ſchneegekrönten Gipfeln Mittel-Europa's finden? Engliſche Naturforſcher haben ſchon lange die Exiſtenz einer alpinen oder ſkandinaviſchen Flora auf den Bergen von Schottland, Wales und

Irland nachgewiesen und bemerkt, daß auch einzelne Säugethiere, Vögel, Reptilien, viele Insekten und Conchylien in gleicher Weise zerrissene Verbreitungsbezirke besitzen. Nachdem nun auch ein ansehnlicher Theil dieser nordisch-alpinen Flora und Fauna im glacialen Diluvium zum Vorschein kam, was lag da näher, als darin die zerbröckelten Ueberreste einer ehemals über ganz Europa verbreiteten Schöpfung zu erkennen? Selten ist eine Hypothese in der Geologie so beifällig begrüßt worden, als die, welche einen Theil unserer Hochgebirgs-Vegetation und Thierbevölkerung aus der Diluvialzeit herleitet, aber selten wurde auch eine ganze Kette verwickelter Erscheinungen auf einfachere Weise erklärt. Könnte der Alpenhase reden, er würde uns erzählen, wie nach der Eiszeit ein wärmeres Klima die Kälte liebenden Pflanzen und Thiere nach Norden oder auf die Gebirgshöhen trieb, wie mit dem Menschen eine Schaar üppig wuchernder Gewächse ins Land kam und die alten Insassen aus den fruchtbaren Ebenen verdrängte, wie zwei kleine, fremde Wiederkäuer (Schaf und Ziege) nebst eingeführtem Rindvieh dem Hirsch, Reh, Elennthier und Renn ihre Weideplätze entrissen und wie er selbst, dem Feldhasen an Geschwindigkeit nachstehend, schließlich seinen Wohnsitz nach den Polarländern, den Alpen und den großbritannischen Bergen verlegen mußte.

VIII.

Schlußbetrachtungen.

1. Die Gesetze von der fortschreitenden Vervollkommnung, von der Annäherung an die Jetztzeit und der Lebensdauer der Organismen.

Die Entwickelungsgeschichte der Erde und ihrer Bewohner haben wir ihren Hauptzügen nach in den vorhergehenden Abschnitten überblickt. Wir haben uns jenen Zustand vorzustellen versucht, wo unser Planet nach seiner Zusammenballung aus dem gasförmigen Urnebel als glühende Kugel im Weltenraum rotirte, und wir haben die Hypothesen über seine allmälige Erkaltung, die Bildung einer festen Erdkruste und die Entstehung der sogenannten plutonischen, vulkanischen und metamorphischen Gesteine unter der Beleuchtung, welche uns der gegenwärtige Zustand der Geologie und Chemie bietet, geprüft. Es wurde sodann das früheste Erscheinen organischer Spuren in jenem unermeßlich mächtigen Schichtencomplex constatirt, dessen veränderten Zustand wir als das Resultat des Zusammenwirkens von Wasser, Druck und Zeit aufzufassen geneigt sind. Wir sind darauf eingetreten in jenes Entwickelungsstadium unserer Erde, wo

uns Lagerungsverhältniſſe und Verſteinerungen als untrügliche Führer durch den verworrenen und in zahlloſe Trümmer zerſchlagenen Bau der geſchichteten Geſteine leiten. Drei große Schöpfungsperioden, jede wieder aus einer Reihe von Formationen, Stufen und kleineren Abſchnitten beſtehend, ſind an uns vorübergegangen; dreimal hat die organiſche Welt ihr Gewand faſt vollſtändig, viele hundert mal wenigſtens theilweiſe gewechſelt. Unzählbare Generationen von Pflanzen und Thieren ſind aufgetaucht und wieder verſchwunden; aus dem Moder einer vergehenden Schöpfung hat ſich jedesmal wieder eine neue, veränderte und verjüngte erhoben, bis endlich mit dem Erſcheinen des Menſchen der heutige Abſchluß erreicht war.

Daß zu all' dieſen Ereigniſſen ungemeſſene Zeiträume erforderlich waren, wer möchte dies läugnen? Man hört ſo häufig den Geologen vorwerfen, daß ſie in willkürlichſter Weiſe mit der Zeit umſpringen, daß ſie ſtets bereit ſind, Millionen von Jahren in die Wagſchale zu werfen, daß aber ihre Berechnungen jeder Grundlage entbehren. Wenn man ſagt, jeder exacten Grundlage, ſo mag der Vorwurf berechtigt ſein, denn kein Geologe wird ſich vermeſſen, irgend ein vorhiſtoriſches Ereigniß auch nur mit annähernder Genauigkeit nach Jahren zu berechnen. Wer jedoch einen Blick auf den Entwickelungsgang der organiſchen Schöpfung geworfen, wer ſich vergegenwärtigt hat, daß ein großer Theil unſerer Erdoberfläche, darunter einige der anſehnlichſten Gebirge, entweder durch die langſam aufbauende Thätigkeit des Waſſers oder gar durch die Arbeit von Myria-

den winziger Geschöpfe entstanden ist, ja wer nur ein einziges geologisches Ereigniß von untergeordneter Bedeutung, wie z. B. die Auswaschung eines Thales, ins Auge faßt, der wird gerne zugeben, daß die Geologie unsere Anschauungen über irdische Zeitrechnung ebenso erweitern mußte, wie dies die Astronomie seit Langem über kosmische Raum- und Zeit-Verhältnisse gethan hat. Man könnte sich bei manchen geologischen Vorgängen die Zeit ersetzt denken durch Ursachen von ungewöhnlicher Energie, und es ist diese Erklärung auch häufig genug in Anspruch genommen worden. Indessen über die Energie der Naturkräfte läßt sich nicht unbedingt verfügen: sie ist erfahrungsgemäß durch Gesetze in gewisse Schranken gebannt. Die Zeit dagegen ist unbegrenzt. Wo wir die Wahl zwischen Energie und Zeit haben, sind wir nur für die erstere eingeschränkt, nicht aber für die letztere, und es ist in der That nur Folge von Ungewohnheit, wenn sich die Phantasie dagegen sträubt, sehr große Zeiträume anzunehmen, und leichter bereit ist, unerhörte Energie zuzulassen.

Im Früheren ist bereits mehrfach aus einander gesetzt worden, daß sich die geologische Eintheilung der Sedimentärformationen vorzugsweise auf organische Ueberreste basirt. Jede als selbständiger Horizont erkannte Schicht enthält eine Anzahl eigenthümlicher Versteinerungen. Ist dieselbe durch mehrere mit den darüberfolgenden oder darunterliegenden Schichten verbunden, so vereinigen wir alle zu einer Stufe; die Stufen sollten unter einander nach einer älteren Schulmeinung nur noch Aehnlichkeit, aber keine Identität ihrer Arten erkennen

lassen. Erscheint auch die Aehnlichkeit der Versteinerungen von zwei auf einander folgenden Stufen abgeschwächt, so verlegt man dahin Formationsgrenzen. Bietet die Schöpfung zwischen zwei benachbarten Formationen einen auffälligen Contrast, so bekundet uns derselbe den Beginn eines neuen Zeitalters.

Für Cuvier und seine Anhänger bestand jede größere geologische Abtheilung vollständig unabhängig von allen früheren und späteren. Furchtbare Katastrophen brachen zeitweilig über die Erde herein, vernichteten alle lebenden Organismen, zerrütteten die abgelagerten Sedimente und verursachten eine andere Vertheilung von Wasser und Land. Dann erst entsproßte der allmächtigen Hand eines persönlichen Schöpfers eine neue belebte Welt. So war jede Stufe, Formation und jedes Zeitalter von zwei Erdrevolutionen begrenzt und darum ohne Zusammenhang mit der unmittelbaren Vergangenheit.

Seitdem haben Lyell und seine Anhänger gezeigt, daß die noch heute unter unseren Augen thätigen geologischen Kräfte vollkommen genügen, um die Entstehung und Lagerung der Gesteine unserer Erdkruste ohne alle Beihülfe von übernatürlichen Katastrophen zu erklären.

Aber auch über die Abgrenzung der geologischen Zeitabschnitte haben sich nach und nach andere Ansichten herausgebildet. Wenn auch zugestanden werden muß, daß in jedem selbständigen Horizont eine überwiegende Anzahl eigenthümlicher, für den Fachmann leicht kenntlicher Arten begraben liegt, so gibt es doch heute keinen Geologen mehr, der läugnete, daß alle kleineren geologischen Abtheilungen, ja sogar noch die Stufen durch

mehr oder weniger gemeinſame, „durchgehende“ Formen mit einander verknüpft ſind. Ja die Formationsgrenzen ſcheinen ſich bei fortſchreitender Mehrung unſerer Kenntniß zu verwiſchen. Die Silur- und Devon-Formationen beſitzen unzählige gemeinſame Gattungen, aber auch mehrere gemeinſame Arten; daſſelbe gilt von Devon- und Kohlen-Formation, wenigſtens wird aus Tula und Kaluga in Rußland eine Kalkſteinbildung beſchrieben: „welche geradezu eine Miſchung von Species des Kohlenkalks und des oberen Devonkalks“ enthält. Die Flora der Steinkohlen-Formation ſcheint in der Dyas nur in geringem Grade modificirt und ſendet 19 Arten in die höhere Formation hinauf. Zwiſchen Trias und Jura ſchiebt ſich in den Alpen die Rhätiſche Stufe ein, deren Lebewelt ſo ſehr nach beiden Seiten Verwandtſchaften beſitzt, daß der Streit über ihre Stellung noch immer nicht entſchieden iſt. Ebenſo wurde erſt in den letzten Jahren mit der tithoniſchen Stufe ein vollſtändiges Bindeglied zwiſchen Jura und Kreide-Formation entdeckt.

Unbeſtreitbare Lücken finden ſich dagegen am Ende der großen Zeitalter, und zwar eine weitklaffende zwiſchen Dyas und Trias, eine weit weniger ſchroffe, aber immerhin noch nicht ausgefüllte zwiſchen Kreide- und Tertiär-Formation. Es beſitzen zwar die Conchylien der oberſten Kreideſchichten unverkennbare Aehnlichkeit mit denen der älteren Tertiärbildungen, auch hat in jüngſter Zeit Hayden nachgewieſen, daß am Oſtrand des Felſengebirges in den Staaten Nebraska, Dakota, Montana und Utah Kreide- und Tertiär-Schichten in einer Weiſe

entwickelt erſcheinen, daß an eine Unterbrechung nicht gedacht werden kann, allein es ändern ſich leider gegen Ende der Kreideformation die marinen Bildungen ganz allmälig zuerſt in brakiſche, dann in limniſche um, ſo daß naturgemäß keine gemeinſamen Arten in beiden Formationen vorkommen können.

Wir erinnern uns, daß unſere geologiſche Eintheilung der Sedimentär-Gebilde im nördlichen Europa entſtanden iſt und deßhalb ein durchaus locales Gepräge beſitzt. Wenn es nun im Verlauf von etwa 60 Jahren gelingen konnte, alle Formationsſchranken bis auf eine oder höchſtens zwei niederzureißen — obwohl ſich die geologiſchen Beobachtungen noch nicht auf die Hälfte der Erdoberfläche erſtreckten —, ſo liegt der Gedanke nahe, daß es überhaupt keine ſcharfen Grenzen gibt, und jedenfalls wird man der Hoffnung auf eine ſchließliche Ueberbrückung auch dieſer wenigen Klüfte ihre Berechtigung nicht verſagen dürfen. Ein ſchwer wiegender Einwurf gegen die „Kataſtrophen-Theorie“ liegt auch in dem Umſtand, daß die neuen Arten nicht immer am Anfang oder am Ende einer Formationsabtheilung erſcheinen, ſondern ſich zuweilen einſtellen, ohne daß in ihrer ſonſtigen Umgebung irgend eine Veränderung zu bemerken wäre.

Von der Wucht der täglich ſich mehrenden Thatſachen wird die vom Myſticismus begünſtigte Hypotheſe von willkürlichen Schöpfungsacten, durch welche eine übernatürliche Macht auf den Trümmern einer vergangenen Schöpfung wieder neue und gänzlich verſchiedene Formen erſtehen ließ, vollſtändig erdrückt. Wer möchte ſich aber auch einen Schöpfer denken, der alles von ihm ſelbſt Erdachte und

Geſchaffene von Zeit zu Zeit wieder der Zerſtörung preisgäbe, und wer könnte an einer ſolchen Vorſtellung von der Gottheit ſeine Freude haben?

Die Formationslehre hat ſich in neuerer Zeit durch Einſchaltung zahlreicher, ehemals unbekannter Zwiſchenglieder bedeutend verändert, aber die ſchon frühe erkannten Hauptgruppen haben ihren Platz niemals gewechſelt. Schon bei den erſten Verſuchen, die geſchichteten Geſteine der Erdoberfläche nach ihrer Lagerung und ihren organiſchen Ueberreſten zu claſſificiren, fiel es auf, daß die erloſchenen Pflanzen und Thiere meiſt eine tiefere ſyſtematiſche Rangſtufe einnehmen, als ihre lebenden Verwandten, ja daß in den älteſten Abſätzen die Vertreter der höchſten Klaſſen im Pflanzen- und Thier-Reiche noch vollſtändig fehlen. Dieſe Erſcheinung führte zur Aufſtellung des Geſetzes der fortſchreitenden (progreſſiven) Vervollkommnung.*) Man machte dafür geltend, daß im paläolithiſchen Zeitalter nur kryptogamiſche Pflanzen erſchienen, daß darauf in Trias und Jura Gymnoſpermen und Monokotyledonen und zuletzt erſt die höchſtentwickelten Dikotyledonen folgten; ebenſo ſtünde die Thierwelt der älteſten Formationen auf niedriger Stufe, die Fiſche, Reptilien, Vögel, Säugethiere und als letztes Schlußglied der Menſch hielten ihren Einzug in der Reihenfolge ihrer Organiſationshöhe. Bei genauerer Be-

*) Ueber die Grundſätze, nach denen man einem Organismus eine höhere oder niedrigere Stufe unter ſeinen Genoſſen anweiſt, findet man in Bronn's morphologiſchen Studien und in Häckel's genereller Morphologie näheren Aufſchluß.

trachtung zeigt ſich indeß, daß dieſe Vervollkommnung durchaus nicht in einem einfachen Fortſchreiten vom Einfachen zum Zuſammengeſetzteren beſteht, daß ſich nicht in fortlaufender Reihe Glied auf Glied an einander anſchließt, wodurch wir eine einfache Stufenleiter erhielten, deren tiefſte Sproſſen in den älteſten Formationen ſtanden. Man findet im Gegentheil ſchon in der Silurformation alle Thierklaſſen vertreten; die Primordialſchichten enthalten nicht, wie wir erwarten ſollten, etwa nur Protiſten und vielleicht noch Cölenteraten, ſondern es ſpielen dort die verhältnißmäßig hochorganiſirten Cruſtaceen die Hauptrolle. Unter den Mollusken beſitzt gerade die höchſte Klaſſe der Cephalopoden im paläolithiſchen Zeitalter eine eminente Entwickelung. Ueberhaupt gibt es in der jetzigen Schöpfung in ſämmtlichen Pflanzen- und Thier-Klaſſen zahlloſe Repräſentanten, die ihrem ganzen Bau nach tief unter den erloſchenen Formen ſtehen.

Dieſe Thatſachen veranlaßten viele hervorragende Paläontologen zu energiſchem Widerſpruch gegen die unbeſchränkte Gültigkeit des Fortſchritts-Geſetzes. Der berühmte Anatom Owen z. B., obwohl Anhänger der Fortſchritts-Idee, erklärte ſich nach genauer Prüfung der foſſilen Fiſche eher für eine Umwandlung, als für eine progreſſive Entwickelung; auch Lyell gehörte bis vor wenigen Jahren zu den Gegnern, hat ſich aber neuerdings ſehr entſchieden zu Gunſten einer fortſchreitenden Vervollkommnung ausgeſprochen. Dieſelbe läßt ſich in der That nicht in Abrede ſtellen. Freilich iſt das Geſetz weit verwickelter, als es die erſten Begründer geahnt hatten. Wir

müſſen zur Betrachtung der einzelnen Ordnungen und Familien herabſteigen, um uns zu überzeugen, daß jeweils die älteſten Formen in der Regel auch eine niedrigere Organiſation, als die darauf folgenden beſitzen. Nehmen wir beiſpielsweiſe den foſſil am vollſtändigſten erhaltenen Typus der Weichthiere, ſo folgen die einzelnen Klaſſen durchaus nicht, wie bei den Wirbelthieren, nach ihrer Organiſationshöhe auf einander. Wir finden in den tiefſten Silurſchichten nicht etwa nur Bryozoen, in etwas höheren Brachiopoden, darauf Muſcheln, Schnecken und zuletzt Cephalopoden, ſondern alle Klaſſen erſcheinen ſo ziemlich gleichzeitig. Auch bei den Strahlthieren halten nur die hochorganiſirten Seeigel ihren Einzug etwas ſpäter als die übrigen Klaſſen; die Crinoideen ſtellen ſchon zur Primordialfauna ihre Vertreter, die Korallen und Seeſterne folgen im unteren Silur.

Dagegen innerhalb der erhaltungsfähigen Ordnungen und noch mehr der Familien finden wir faſt überall eine aufſteigende Entwickelung. So gehören die älteſten Brachiopoden der überwiegenden Mehrzahl nach zu den Linguliden, zu den ſchloßloſen Strophomeniden, Productiden und zu den Spiriferiden, während die Rhynchonelliden und Terebratuliden erſt viel ſpäter ihren Höhepunkt erreichen. Unter den Muſcheln haben die Monomyarier, Heteromyarier und die Dimyarier ohne Mantelbucht ihren ſtärkſten numeriſchen und formalen Reichthum bereits eingebüßt, wenn die anerkannt am höchſten ſtehende Ordnung der Sinupalliaten erſt recht ſich zu entwickeln anfängt. Bei den Schnecken gehören die Formen aus den älteſten Formationen vorwiegend den niedrigeren

Ordnungen, die der Tertiär- und Jetzt-Zeit den höheren an. Recht auffallend zeigt ſich das Progreſſionsgeſetz bei den Cephalopoden. Im paläolithiſchen Zeitalter gibt es nur Vierkiemener, während die höher ſtehende Ordnung der Zweikiemener erſt in der Trias beginnt, und unter den Vierkiemenern ſelbſt gehen die einfacheren Nautiliden wieder den complicirteren Ammonitiden vor.

Die älteſten Seeigel gehören zu einer beſonderen Ordnung, welche durch die große Anzahl gleichwerthiger Theile tiefer ſteht, als alle ſpäteren; von den letzteren entwickeln ſich die regelmäßig radialen früher, als die ſymmetriſch bilateralen.

Unter den Fiſchen beginnen die Teleoſtei mit vollkommen verknöcherter Wirbelſäule erſt am Ende der Juraformation, wenn die Ganoiden und Selachier bereits ihre abwärts gehende Bewegung angetreten haben.

Bei den Amphibien und Reptilien läßt ſich das Progreſſionsgeſetz aus verſchiedenen, weiter unten zu erörternden Gründen ſchwer verfolgen, doch gehen im Allgemeinen die erſteren den Reptilien voraus.

Daß die Säugethiere mit der inferioren Ordnung der Beutelthiere beginnen, iſt bekannt.

Es ließen ſich noch hundert Beiſpiele aufzählen, wo ſich in einer Ordnung die relativ niedrig organiſirten Formen zuerſt einſtellen und die höher ſtehenden erſt ſpäter dazu kommen, allein eine weitere Vermehrung der thatſächlichen Belege würde nur ermüden.

Den Umſtänden, daß jede Familie und Ordnung unbekümmert um ihre Umgebung, gewiſſermaßen als ſelb-

ſtändiger Stamm fortwächſt und immer vollkommnere Früchte tragen kann, daß Pflanzen und Thiere von der verſchiedenſten Organiſationshöhe zu allen Zeiten neben einander gelebt haben, daß ein an und für ſich unvollkommener Bauplan durch vollendete Ausführung aller Theile auf eine weit höhere Stufe gebracht werden kann, als ein anderer von höherer Anlage, bei welchem jedoch die Detailbehandlung vernachläſſigt blieb, — dieſen Umſtänden iſt es hauptſächlich zuzuſchreiben, daß das Progreſſionsgeſetz erſt bei tieferem Eindringen in die Specialforſchung in ſeiner allgemeinen Gültigkeit erkannt wird.

Wir haben außerdem die außerordentliche Unvollſtändigkeit der geologiſchen Ueberlieferung zu berückſichtigen, in Folge deren ſicherlich von ſehr vielen Ordnungen und Familien die Anfangsformen in ſolchem Maße fehlen, daß wir häufig in den älteſten foſſilen Formen ſchon weit vorgerückte Glieder einer Progreſſionsreihe vor Augen haben. So dürfte der erſte foſſile Vogel aus dem juraſſiſchen Schiefer von Solenhofen aller Wahrſcheinlichkeit nach nicht den niedrigſten Typus der ganzen Klaſſe darſtellen, denn es liegen ſchon aus der Triasformation Fußſpuren vor, die kaum von anderen Thieren als Vögeln herrühren können. Ebenſo haben die juraſſiſchen Beutelthiere aus Stonesfield nur ſo lange ihren Ruhm als älteſte Säugethiere bewahrt, bis einige Backzähnchen aus der oberſten Trias von Würtemberg den Beginn dieſer Klaſſe um eine ganze Formation zurückverlegten. Auch die Trilobiten, Cephalopoden und Fiſche der Silurformation ſind ſicherlich nicht die Erſtgeborenen ihrer Art, ſondern höchſt wahrſcheinlich Ab-

kömmlinge älterer, entweder verloren gegangener oder überhaupt nicht erhaltungsfähiger Arten.

Eine kräftige Stütze des Progreſſionsgeſetzes liefern die ſogenannten Embryonaltypen. Zum Verſtändniß dieſer wichtigen Erſcheinung muß erinnert werden, daß jeder Organismus während ſeiner Entwickelung aus dem Ei zum ausgebildeten Individuum eine Reihe von Veränderungen durchläuft. In den erſten Fötal-Zuſtänden ſtimmen ſo ziemlich alle Thiere mit einander überein, erſt bei fortſchreitender Entwickelung ſtellen ſich nach und nach die Merkmale des Typus, ſpäter der Klaſſe, Ordnung, Familie, Gattung und Art ein. Je nach der Rangſtellung eines Thieres werden die Veränderungen während des Heranwachſens groß oder klein ſein müſſen: um ein einfaches Ei zu einer Amöbe oder einer anderen unvollkommenen Protiſtenform zu entwickeln, bedarf es nur geringer Veränderungen; um aber einen Körper von derſelben Größe und Zuſammenſetzung zu einem Säugethier umzugeſtalten, müſſen Entwickelungszuſtände von bedeutender Verſchiedenheit durchgemacht werden. Bei den höchſten Thierklaſſen werden wir deßhalb auch am leichteſten im Stande ſein, die Embryonalzuſtände zu unterſcheiden.

Wenn wir nun finden, daß ſämmtliche Wirbelthiere in den früheſten Fötalzuſtänden nur einen häutigen Strang zur Umhüllung des Rückenmarks beſitzen und daß erſt viel ſpäter die Verknöcherung dieſer Chorda dorsalis erfolgt, ſo werden wir in einer mangelhaft verknöcherten oder fehlenden Wirbelſäule ein embryonales Merkmal erkennen. Ebenſo wiſſen wir, daß alle luft-

athmenden Reptilien als Embryonen Kiemen beſitzen. Wenn wir nun finden, daß die paläozoiſchen Ganocephalen (S. 220) trotz einer ziemlich hohen Organiſation, welche ſie wenigſtens in mehrfacher Beziehung über alle kiemenathmenden Amphibien erhebt, im ausgewachſenen Zuſtand eine Chorda dorsalis nebſt Kiemen bewahren, daß ſie alſo zeitlebens in einem Zuſtand verharren, den die ſpäteren Reptilien nur ganz vorübergehend als Embryonen zeigen, ſo nennen wir das einen „Embryonaltypus“. Bei den meiſten lebenden Fiſchen zeigt ſich, daß in einem gewiſſen Entwickelungsſtadium die Chorda dorsalis in den oberen Lappen der Schwanzfloſſe fortſetzt und auf dieſe Weiſe einen ungleichen, heterocerken Schwanz (S. 218) verurſacht; nun beſitzen aber ſämmtliche paläolithiſche Ganoiden heterocerke Schwänze und überdieß entweder eine perſiſtente Chorda dorsalis oder eine ſehr unvollkommen verknöcherte Wirbelſäule.

Die in foſſilem Zuſtand ſo häufig vorkommenden Crinoideen können ebenfalls als Embryonaltypen aufgefaßt werden, da die lebende Gattung Comatula im ausgewachſenen Zuſtand ihren Stiel verläßt.

Auch die Aehnlichkeit des Milchgebiſſes mancher Säugethiergattungen mit dem definitiven von älteren Formen ließe ſich als analoge Erſcheinung hier anführen.

Es iſt klar, daß die Embryonaltypen als unreife, in ihrer Entwickelung ſtehen gebliebene Formen eine tiefere Stufe in der thieriſchen Rangordnung einnehmen, als ihre zur vollſtändigen Ausbildung gelangten Verwandten. Da nun die embryonalen Merkmale vorzüg-

lich an den älteſten Vertretern der verſchiedenen Klaſſen und Ordnungen beobachtet werden, ſo dürfen ſie mit Recht als Beweis für die fortſchreitende Entwickelung der Schöpfung angeführt werden.

Als vorgeſchrittenere Fälle derſelben Erſcheinung können auch die ſogenannten Miſchformen oder Collectivtypen aufgefaßt werden. Es gibt in der Entwickelungsgeſchichte aller Thiere ein Stadium, wo ſich bereits die Merkmale der Klaſſe und etwas ſpäter ſogar die der Ordnung mit Beſtimmtheit erkennen laſſen, allein noch iſt es unmöglich zu ſagen, nach welcher Familie oder Gattung der Embryo zuſteuert. So beſitzen z. B. die kriechenden Raupen aller ſechsfüßigen Inſekten Kinnladen, um ihre Nahrung zu zerkauen, während bekanntlich die Schmetterlinge, Käfer oder Fliegen die Mundwerkzeuge in der mannigfaltigſten Weiſe zu Röhren, Saugrüſſeln u. ſ. w. ausgebildet zeigen.

Die Paläontologie liefert nun zahlreiche Fälle, wo eine Menge von Merkmalen, die wir heute auf verſchiedene Familien und Gattungen vertheilt ſehen, in einer Art oder Gattung vereint ſind, ſo daß wir dieſelben ebenfalls, wie jene Embryonen, als unfertige Vorläufer von ſpäter kommenden, mehr differenzirten Formen bezeichnen dürfen. Es iſt im Früheren ſchon mehrfach auf dieſe Miſchform hingewieſen worden; als Beiſpiele mögen nur die Trilobiten, die paläolithiſchen Lycopodiaceen, die Labyrinthodonten, die Ichthyoſauren, Pleſioſauren, Dinoſaurier, Crocodilier, die Schildkröten der meſolithiſchen Periode und die merkwürdigen Hufthiere der älteren Tertiärzeit in Erinnerung gebracht werden.

Bei allen angeführten Beiſpielen, die ſich der Leſer aus den vorhergehenden Kapiteln noch erheblich vermehren kann, finden ſich die Klaſſen-, häufig auch ſchon die Ordnungs-Charaktere ſtets aufs beſtimmteſte ausgeprägt, während die Familienmerkmale noch nicht zur Abklärung gelangten. Das Anoplotherium läßt ſich beim erſten Blick als Hufthier erkennen, allein es iſt weder Dickhäuter, noch Wiederkäuer, noch Omnivore in dem Sinn, wie wir dieſe Ordnungen jetzt präciſiren, ſondern es hat von jedem etwas, es iſt Alles in Einem oder, mit anderen Worten, es iſt ein Prototyp, eine Abſtraction der Hufthiere überhaupt.

Die große Bedeutung der Embryonal- und Miſchtypen beruht vornehmlich darauf, daß ſie uns den Beweis oder doch die große Wahrſcheinlichkeit einer parallelen Entwickelung des Individuums mit der paläontologiſchen Entwickelung der Art, Gattung, Familie, Ordnung u. ſ. w. liefern. Dadurch, daß jedes Thier und jedes Gewächs vom Beginn ſeiner individuellen Exiſtenz an eine Reihe von ganz verſchiedenen Formzuſtänden durchläuft, und dadurch, daß wir dieſe Embryonalzuſtände an ausgeſtorbenen Geſchöpfen verſteinert vor uns ſehen, deutet uns die Geſchichte des Individuums in ſchneller Folge und in allgemeinen Umriſſen die langſame, in vielen Jahrtauſenden erfolgte Umwandlung des ganzen Stammes an.

Man hat gegen das Fortſchrittsgeſetz den Einwurf erhoben, daß in gewiſſen Gruppen im Verlaufe der Entwickelung ein Rückgang, eine Art von Verkümmerung

bemerkbar iſt. Als ſolche verkümmerte Formen werden z. B. die zahlreichen, nur mit einem Flügelpaar verſehenen oder auch ganz flügelloſen Inſekten, die blinden Käfer, Fiſche und Amphibien, oder auch, um ein Beiſpiel aus der Urzeit zu erwähnen, die augenloſen Trilobiten genannt. Bei genauerer Einſicht in den Entwickelungsgang ſolcher zurückgeſchrittenen Formen zeigt ſich jedoch faſt ausnahmslos, daß ihre urſprüngliche Anlage eine vollkommenere war, daß aber eigenthümliche Exiſtenzbedingung die Verkümmerung der ganzen Körperform oder einzelner Organe zur Nothwendigkeit machten. Wenn in ſolchen vereinzelten Fällen eine rückſchreitende Entwickelung eintritt, ſo können dieſelben die Wahrheit des Vervollkommnungsgeſetzes nicht erſchüttern.

Die Natur beginnt nichts mit fertigen und reifen Zuſtänden: Alles in ihr entwickelt ſich langſam aus unſcheinbaren Anfängen. Von den älteſten Zeiten an haben alle Klaſſen und Ordnungen von Organismen mit ſolchen Formen begonnen, welche theils durch ihren Geſammtbau, theils durch ihren embryonalen Charakter, theils durch andere maßgebende Eigenſchaften zu den tiefer ſtehenden gehören. Der Fortſchritt vom Niederen zum Höheren erfolgte dann in der Regel derart, daß die vollkommener organiſirten Formen einer gegebenen Klaſſe oder Ordnung erſt ſpäter auftraten, daß ſie an intenſiver Ausbildung immer mehr ſtiegen und an Zahl wuchſen, während die älteren unvollkommeneren Gruppen, wenn ſie ſchon anfänglich zahlreich aufgetreten waren, in gleichem Verhältniß zurückgingen und ſeltener wurden. In dem der Natur innewohnenden Streben nach

einer raſtlos fortſchreitenden Verbeſſerung ihrer organiſchen Formen liegt vielleicht „der beſte Beweis ihrer Göttlichkeit und zugleich eine der tröſtlichſten Wahrheiten, welche jemals die Wiſſenſchaft gefunden hat.“

Wenn das Geſetz des Fortſchritts vom Unvollkommenen zum Vollkommenen durch die dürftige paläontologiſche Ueberlieferung und die unvollſtändige geologiſche Durchforſchung der Erdoberfläche gar häufig verwiſcht erſcheint und an und für ſich keineswegs ſo einfach iſt, wie man ſich's früher vorſtellte, ſo liegt das Geſetz von der allmäligen Annäherung der foſſilen Schöpfung an die gegenwärtige ſo klar auf der Hand, daß es niemals bezweifelt werden konnte. Freilich involvirt daſſelbe gewiſſermaßen auch das Fortſchrittsgeſetz, da die heutige Schöpfung in ihrer Geſammtheit unzweifelhaft alle früher dageweſenen an Organiſationshöhe übertrifft.

Wir erinnern uns, daß in den älteſten Formationen durchaus fremdartige, der Gegenwart fehlende Geſtalten die Erde bevölkerten. Die meiſten Gattungen der früheſten Erdperioden ſind erloſchen, und wenn ſich dieſelben auch in die Hauptabtheilungen des Pflanzen- und Thierreichs einfügen laſſen, ſo füllen ſie doch, indem ſie ſich zwiſchen die lebenden einſchalten, allenthalben leere Fächer aus. Erſt wenn wir in das mittlere Zeitalter heraufſteigen, begegnen uns zahlreiche bekannte Gattungen, ja in den allerniedrigſten Thierklaſſen ſcheinen ſogar ſchon lebende Arten vorzukommen. Mit der Tertiärformation befinden wir uns in verſchiedenen Pflanzen- und Thiertypen, wenigſtens was generiſche Ausbildung betrifft,

schon gänzlich oder doch nahezu in der Gegenwart, während allerdings gewisse hochorganisirte Klassen, wie z. B. die Säugethiere, erst hier ihren raschen Entwickelungsgang der Hauptsache nach zurücklegen.

Wie sich am Ende der Tertiärzeit und noch deutlicher während der Diluvialformation die heutigen Verhältnisse anbahnen, wie sich sogar schon damals die heutigen thiergeographischen Bezirke abgrenzten, wurde schon früher ausführlich erörtert. Es ist sicherlich kein Zufall, daß Süd-Amerika schon im Diluvium die Heimath der Edentaten und breitnasigen Affen war, daß die flügellosen Vögel nur auf Neu-Seeland lebend und fossil gefunden werden, daß die Beutelthiere, mit Ausnahme einiger kosmopolitischer Formen, von jeher ihre Stammsitze in Australien besaßen und endlich daß die ganze fossile Säugethierwelt der nördlichen Hemisphäre in einem unläugbaren Zusammenhang mit den heutigen Bewohnern des nämlichen Schauplatzes steht.

Hier mag auch an jene Colonieen aus der Eiszeit erinnert werden, die offenbar durch Flüchtlinge entstanden sind, welche sich beim Beginn des gegenwärtigen milderen Klimas auf Bergspitzen oder nach dem hohen Norden zurückgezogen haben und nun als Reliquien einer längst verschwundenen Zeit auf isolirten Höhen über eine später entstandene Pflanzen- und Thier-Welt hervorragen.

Ein höchst interessantes Beispiel einer vorweltlichen Reminiscenz hat uns Lyell in seinen Principien der Geologie von den Azoren und Canaren geschildert. Nachdem Lyell aus der geologischen Zusammensetzung dieser Inseln und aus der ungeheuren Tiefe des Meeres-

grundes in ihrer Umgebung ihre Entſtehung durch ſubmarine Eruptionen während der mittleren Tertiärzeit zu erweiſen geſucht hat, beſchäftigt er ſich eingehender mit ihrer Flora und Fauna. Nach Ausſcheidung aller Formen, die nachweislich erſt durch den Menſchen abſichtlich und unabſichtlich oder durch angeſchwemmte Samen von den benachbarten europäiſchen und afrikaniſchen Küſten importirt wurden, ſtellt ſich eine höchſt eigenthümliche endemiſche Bevölkerung heraus. Eine Fledermaus iſt das einzige einheimiſche Säugethier; die Vögel ſtimmen mit drei Ausnahmen mit denen der Nachbarländer überein, dagegen finden ſich unter den Inſekten, deren Communicationsmittel ſehr viel geringer ausgebildet ſind, unter 1449 Käfern über 1000 eigenthümliche Arten. Auch die Landſchnecken zeigen einen ſo überraſchenden Contraſt gegen die in Europa oder Nord-Afrika vorkommenden Formen und enthalten ſo viele charakteriſtiſche Arten, daß ihnen die Conchylienſammler ſeit Langem beſonderes Intereſſe zugewendet haben. Auf der ganzen Erdoberfläche ſuchen wir heutzutage vergeblich nach Analogieen; vergleichen wir dagegen mit ihnen die mitteltertiären Landſchnecken Europa's, ſo zeigt ſich eine unverkennbare Verwandtſchaft. Aehnliches hat Hooker für die Flora nachgewieſen. Es überraſchen uns unter anderen die Gattungen Clethra, Perſea und Monizia, die heute entweder ausgeſtorben ſind oder nur noch im fernen Amerika fortkommen, während ſie zur Tertiärzeit in reichlicher Menge den Boden Europa's bedeckten.

Das ſind in der Kürze die Hauptmomente, welche Lyell zur Annahme veranlaßten, daß ſich jene Inſel-

gruppen zur mittleren Tertiärzeit aus dem Ocean erhoben und durch beigeführte Samen oder Einwanderung von dem damals existirenden benachbarten Festland bevölkert wurden. Da übrigens die Ueberschreitung einer vom Ocean gebildeten Schranke nur unter besonders günstigen Umständen erfolgen kann und die Communication zwischen den Inseln und dem Festland vor der menschlichen Ansiedelung jedenfalls eine höchst beschränkte war, so nahmen die ersteren an den in Europa vor sich gehenden Veränderungen der organischen Schöpfung nur geringen Antheil. Die zur Tertiärzeit existirenden Pflanzen und Thiere konnten den in spärlicher Zahl und ganz allmälig eintreffenden fremden Eindringlingen wenigstens theilweise Widerstand leisten und sich somit bis zum heutigen Tag erhalten, während ihre Zeitgenossen auf dem Festland längst im Kampfe ums Dasein erlegen waren.

Wenn wir nun noch einen Blick auf die historische Entwickelung der einzelnen Abtheilungen des Pflanzen- und Thier-Reichs werfen, so ergibt sich, daß dieselbe in allen Fällen, wo sich die geologischen Ueberlieferungsbedingungen nur einigermaßen günstig verhalten, in ununterbrochener Linie erfolgt.

Jede Gattung erscheint zuerst mit ein oder mehreren Arten in einer gewissen geologischen Stufe, erlischt entweder am Schluß derselben oder setzt in die darauf folgenden fort. Diese Fortdauer kann entweder ohne erhebliche Veränderung in der Artenzahl durch sämmtliche Formationen bis in die Jetztzeit stattfinden, wie wir das bei den Gattungen Lingula, Discina und Nautilus kennen gelernt haben, oder die Gattung nimmt stetig an Arten-

zahl zu, bis sie ihren Höhenpunkt erreicht hat. Liegt dieser Höhenpunkt in vorhistorischer Zeit, so tritt dann eine langsamere oder raschere Formenverminderung ein, die schließlich zum völligen Erlöschen führen kann. Ist einmal eine Art oder Gattung ausgestorben, so erscheint sie niemals wieder auf dem Schauplatz. Was nun eben für die Art und Gattung gesagt wurde, gilt ebenso für Familien, Ordnungen und Klassen, so daß wir die historische Entwickelung aller Kategorieen graphisch durch Linien darstellen können, die entweder in gleicher Stärke durch alle Formationen laufen (persistente Typen), oder in stetiger Zunahme bis in die Gegenwart reichen (aufsteigende Typen), oder endlich nach ihrer stärksten Anschwellung wieder abnehmen (rückgehende Typen).

Erfahrungsgemäß pflegen es persistente Typen nie auf eine beträchtliche Speciesszahl innerhalb einer bestimmten Periode zu bringen, anderseits verfallen rasch aufstrebende, in kurzer Zeit zu vielen Gattungen und Arten verzweigte Stämme in der Regel einem ebenso geschwinden Untergange, während langsam aber stetig anschwellende Gruppen in ihrer soliden Entwickelung die Garantie für eine lange Existenz in sich tragen.

Formenreihen, die sich einmal nach einer bestimmten Richtung abgezweigt haben, vereinigen sich nie wieder, weder mit einem anderen Seitenast noch mit dem Hauptstamm; ihre Entwickelung unterliegt genau denselben Gesetzen, wie die der ganzen Abtheilung, zu der sie gehören.

Die Paläontologie lehrt uns somit, daß nicht allein dem Individuum, sondern auch der Art, ja der Gattung,

Familie, Ordnung u. s. w. eine gewisse Lebensdauer zukommt, daß die Art, Gattung u. s. f. gerade so eine Kindheit und Jugend, ein Mannes- und Greisen-Alter durchläuft, wie das Individuum, und daß sie nach allmäliger Erschöpfung ihrer Lebenskraft unerbittlich der Vernichtung verfällt.

Es würde keine besondere Schwierigkeit machen, unsere heutige Schöpfung nach ihrer Lebensfähigkeit in verschiedene Kategorieen zu zerlegen, deren Zukunft wir mit einiger Wahrscheinlichkeit voraussagen könnten. Wir würden den alten Geschlechtern, die sich auf ahnenreiche Stammbäume stützen, einen früheren Untergang prophezeien, als jungen, erst in der Tertiär- oder Diluvialzeit erstandenen und im kräftigen Aufstreben begriffenen Familien. In der Regel bedarf es sogar keiner paläontologischen Prüfung, um aufsteigende oder rückschreitende Typen in der jetzigen Schöpfung zu unterscheiden, denn die letzteren nehmen fast immer eine mehr oder weniger isolirte Stellung im System ein und sind arm an Arten, während die noch in jugendlicher Entwickelung begriffenen Formengruppen schon an ihrem Speciesreichthum und ihrer vielseitigen Verwandtschaft mit Nachbarformen erkannt werden. Wäre es noch nöthig Beispiele anzuführen, so könnten als dem baldigen Untergang geweiht unter den Pflanzen die Cycadeen, Araucarien, Lycopodiaceen, unter den niederen Thieren die Crinoideen, Brachiopoden und vierkiemigen Cephalopoden genannt werden. Unter den Säugethieren sehen wir in den Beutelthieren, in Tapir, Rhinoceros, Elephant und Pferd Beispiele von absterbenden Stämmen, während

die Wiederkäuer, die Affen und vor Allem der Mensch noch im Aufblühen begriffen sind.

2. Ideen über Schöpfungsgeschichte.

Bis hierher haben wir uns ziemlich streng auf dem Boden der Thatsachen bewegt und uns nur selten und auch dann nur solcher Hypothesen zur Erklärung von Erscheinungen bedient, welche sich durch ihre Einfachheit und Wahrscheinlichkeit so sehr empfehlen, daß sie als gesetzmäßige Wahrheiten anerkannt werden.

Wenn wir nun finden, daß die Erde in einem unermeßlich langen Zeitraum vor dem Erscheinen des Menschengeschlechts von zahllosen Pflanzen und Thieren bevölkert war, die sich auf verschiedene chronologisch unterscheidbare Abschnitte vertheilen lassen; wenn wir weiter beobachten, daß sich diese als Perioden, Formationen, Stufen u. s. w. bezeichneten Abschnitte eben so wenig, wie die der menschlichen Geschichte durch scharfe Grenzen fixiren lassen; wenn wir uns überzeugen, daß die organische Welt wie die leblose zu allen Zeiten in ewigem Fluß, und zwar in einer fortschreitenden Bewegung, und gleichzeitig in einer Annäherung an die Gegenwart begriffen war; wenn uns die Paläontologie zeigt, daß die individuelle Entwickelung der lebenden Formen durch die historische Ausbildung des betreffenden Stammes bereits vorgezeichnet ist; wenn uns die ganze Summe der paläontologischen Erfahrung auf eine allmälige, zusammenhängende, stufenweise Entwickelung der Organismen hinweist — so sind das gewiß wissenschaftliche Ergebnisse

von hoher Bedeutung, die den Kreis unserer menschlichen Anschauung beträchtlich erweitert haben.

Mit der Feststellung von Thatsachen, auch wenn es die allerwichtigsten wären, darf sich jedoch die Wissenschaft nicht begnügen, denn es ist ein Grundtrieb des menschlichen Geistes, nach der Ursache der Dinge, nach der Erklärung der ganzen Erscheinungswelt zu forschen.

Nun treten uns aber überall die Fragen entgegen: wie und warum sind die Myriaden von Formen, welche heute und in früheren Perioden existirten, entstanden und theilweise wieder erloschen? Warum hat sich die Schöpfung in der angegebenen und nicht in ganz anderer Richtung entwickelt?

Es ist freilich von vielen Naturforschern, und darunter von einigen sehr hervorragenden, gesagt worden, daß die Wissenschaft nicht darauf zu antworten hat, warum und wie etwas geworden sei, sondern lediglich nur, wann es geworden und wie es sich erhält. Damit wäre freilich nicht nur jede weitere Untersuchung abgeschnitten, sondern auch jeder philosophischen Speculation über die letzten Ursachen der Erscheinungswelt die Berechtigung abgesprochen; es wären dem Geist Fesseln auferlegt, die zu zerbrechen er die Fähigkeit in sich verspürt.

Wenn Andere in der Entwickelung der organischen Schöpfung einen vom persönlichen Schöpfer inspirirten, nach zweckmäßigen Weltgesetzen bestimmten Plan erkennen, wenn ihnen jede Art als ein verkörperter Schöpfungsgedanke erscheint, dessen Sein und Werden völlig unabhängig von allen früher vorhandenen und später

kommenden verläuft, so begeben sich auch diese jeden Versuchs einer wissenschaftlichen Erkenntniß und treten in das Gebiet des Glaubens und des übernatürlichen Wunders über.

Ließe es sich erweisen, daß alle früheren Schöpfungen weder unter einander, noch mit der jetzigen in Verbindung stehen, und daß es zwischen den verschiedenen geologischen Abtheilungen haarscharfe Grenzen gebe, könnten wir ferner den unumstößlichen Beweis führen, daß die Art der Ausdruck einer bestimmten, unveränderlichen Form sei, dann dürfte es in der That rathsam sein, die ganze Schöpfungsgeschichte vorläufig als ein großes, unlösbares Räthsel hinzunehmen.

Da jedoch die Ergebnisse der modernen Naturwissenschaft gerade das Gegentheil von alle dem, wenn auch noch nicht beweisen, so doch höchst wahrscheinlich machen, kann es gewiß keine Vermessenheit genannt werden, wenn wir eine natürliche Erklärung für die vorhandenen Thatsachen aufzusuchen bemüht sind.

Die ganze Summe unserer Erfahrung weist darauf hin, daß die vorhistorische und gegenwärtige Schöpfung nur ein Ganzes ausmachen, daß Alles stufenweise zur Entfaltung gelangte, indem sich Eines nach dem Anderen und Eines aus dem Anderen entwickelte. Die Idee einer successiven Fortbildung hat soviel Naturgemäßes, daß sie fast in allen philosophischen Systemen als Nothwendigkeit angenommen und in früherer Zeit selbst gegen die entschiedene Einsprache der Naturwissenschaften festgehalten wurde. Wenn somit die Philosophie lange Zeit die einzige Trägerin eines durch logische

Speculation aufgebauten und für richtig erkannten Prinzipes war, ohne selbst Einsicht in die Gesetze und Wege des fortschreitenden Bildungprozesses in der Natur zu besitzen, so haben sich erst in neuerer Zeit Geologie und Biologie dieser Frage ernstlich angenommen: die Geologie, indem sie die Hypothese der Erdkatastrophen und der schroffen Formationsgrenzen bekämpfte, die Biologie, indem sie die Veränderlichkeit der Art und die Möglichkeit des Uebergangs einer Species in die andere durch Experiment und Beobachtung zur Wahrscheinlichkeit erhob.

Schon im Jahre 1801 versuchte der geistvolle französische Zoologe Lamarck die Abstammung aller höheren Formen aus zeitlich vorhergegangenen niedrigeren zu begründen. Aber erst seit Darwin's epochemachendem Werk über die Entstehung der Art durch natürliche Zuchtwahl wurde die Descendenztheorie wirklich auf das Gebiet der empirischen Forschung übertragen.

Es ist überflüssig, das Wesen der Darwin'schen Selectionstheorie hier ausführlicher auseinanderzusetzen, da dieselbe in ihren Grundzügen jedem Leser bekannt sein dürfte, allein es muß hier doch, um Irrthum zu vermeiden, hervorgehoben werden, daß Descendenztheorie und Selectionstheorie keineswegs identisch sind. Die erstere ist das allgemeine Prinzip, die zweite nur eine bestimmte Form der Erklärung dieses Prinzips, neben welcher noch viele andere Versuche möglich sind. Sollte die Richtigkeit der Artenbildung mittelst natürlicher Zuchtwahl durch thatsächliche Gegenbeweise in Frage gestellt oder sogar umgestoßen werden, so würde das nur bedeuten, daß der von Darwin eingeschlagene Weg nicht zum Ziele

führt. Die Wahrscheinlichkeit einer successiven Entwickelung wäre damit aber noch keineswegs aufgehoben.

Das große Verdienst Darwin's liegt aber nicht allein darin, daß er in der Zuchtwahl das Mittel erkannte, neue Arten sowohl im domesticirten als im Naturzustand hervorzurufen, sondern vornehmlich darin, daß er den orthodoxen Glauben an die Unveränderlichkeit des Artbegriffs an seiner Wurzel erschütterte und durch eine erstaunliche Fülle von Thatsachen die Veränderungsfähigkeit der organischen Form nachwies.

Wenn Darwin, ausgehend von dem schwer zu bezweifelnden Malthus'schen Gesetz: „die Bevölkerung vermehrt sich in geometrischer, die Nahrung nur in arithmetischer Progression, der Tisch der Schöpfung ist somit immer nur für einen kleinen Theil der Hungrigen gedeckt", in geistvoller Weise auseinandersetzt, wie unter den Individuen einer Art, für welche die Natur nicht die genügende Menge Nahrung liefert, ein erbitterter Krieg entbrennt, in welchem schließlich der Stärkere oder Gescheutere triumphirt, indem er den Schwächeren und minder Begabten vertilgt, so erhält er mit diesem Kampf ums Dasein zugleich den Haupthebel für die Umgestaltung der Arten. Es ist ja klar, daß jedes Individuum, welches sich durch irgend ein Merkmal in vortheilhafter Weise vor seinen Genossen auszeichnet, welches leichter zur Nahrung zu gelangen oder besser den Nachstellungen der Feinde zu entrinnen versteht, Aussicht hat, den Lebenskampf zu bestehen. Da nun alle Organismen die Fähigkeit besitzen, ihre Eigenschaften auf die Nachkommen zu vererben, jedes Individuum aber einen entschiedenen

Trieb zur Variation beſitzt, ſo ſehen wir, daß ſich Kinder derſelben Aeltern wohl ſehr ähnlich ſehen, niemals aber völlig gleichen. Die Natur vollzieht nun nach Darwin unter alten Individuen einer Art eine Ausleſe (Selektion), indem ſie nur die am beſten für den Kampf ums Daſein ausgeſtatteten am Leben erhält. Durch die Vererbung werden alle erworbenen Eigenſchaften auf die Nachkommenſchaft übertragen, und da dieſe wieder von neuem in Mitbewerbung tritt, ſo können ſich vermittelſt der Variabilität und Vererbung gewiſſe Eigenſchaften im Verlaufe vieler Generationen ſo ſehr ſteigern, daß ſie endlich zur Bildung von beſonderen Racen, Arten und ſogar von Gattungen Veranlaſſung geben. Während der Entſtehung dieſer neuen Formen muß natürlich die Stammform als die minderbegünſtigte verſchwinden.

Nach der Selectionstheorie müßten ſomit die Arten äußerſt langſam durch unausgeſetzte Verſtärkung gewiſſer vortheilhafter Merkmale entſtehen; nun aber hat insbeſondere M. Wagner darauf aufmerkſam gemacht, daß ohne eine bewußte geſchlechtliche Auswahl alle auftauchenden Varietäten, auch wenn ſie noch ſo günſtig für den Kampf ums Daſein ausgerüſtet wären, durch die beſtändige Kreuzung mit der Grundform unvermeidlich wieder in die letztere zurückſchlagen müßten, ja Seidel hat ſogar unter verhältnißmäßig günſtigen Vorausſetzungen eine Wahrſcheinlichkeitsrechnung angeſtellt, nach welcher jede Neubildung unter dem Einfluß der freien Paarung in kürzeſter Friſt wieder compenſirt würde.

Für Wagner iſt die Iſolirung eines befruchteten weiblichen Individuums oder eines Paares bei allen

Organismen, welche sich durch Kreuzung fortpflanzen, die nothwendige Bedingung, also die nächste Ursache zur Bildung einer neuen Art. Nach seiner Separationstheorie züchtet die Natur nur zeitweilig neue Formen stets außerhalb des Wohngebiets der Stammart, und zwar im Verlauf von wenigen Generationen.

Eine Menge Erscheinungen aus der geographischen Verbreitung der Thiere, namentlich das Auftreten der „stellvertretenden" Formen in benachbarten Verbreitungsgebieten lassen sich durch Annahme der von Wagner befürworteten Separation vortrefflich erklären.

Auch die tägliche Erfahrung weist darauf hin, daß die natürliche Zuchtwahl unter dem conservativen Druck der freien Kreuzung fast gar keine Veränderung in der Lebewelt hervorbringt. Die vor 6000 Jahren begrabenen Mumien von Krokodilen und Ibis aus ägyptischen Pyramiden oder die uralten Weizen- und Gerstenkörner aus Pfahlbauten lassen nicht die geringsten Veränderungen gegenüber ihren heutigen Nachkommen erkennen, während wir bekanntlich durch künstliche Züchtung bei sorgsamer Vermeidung der Paarung mit ungeeigneten Individuen in kurzer Zeit neue Varietäten und Arten herzustellen im Stande sind.

Darwin hat allerdings in seinem neuesten Werk zahlreiche und treffliche Beispiele dafür geliefert, daß bei sehr vielen Thieren auch im wilden Zustand eine geschlechtliche Auswahl stattfindet, aber immerhin wird man gestehen müssen, daß die Natur eine außerordentliche Zähigkeit in der Festhaltung ihrer Formen besitzt und daß unter gleichbleibenden äußeren Bedingungen die

Bildung neuer Arten immer nur unter einem seltenen Zusammentreffen günstiger Verhältnisse erfolgen kann.

Richten wir nunmehr auf die Geschichte der Schöpfung, wie sie uns die Geologie darstellt, unsere Aufmerksamkeit und vergegenwärtigen wir uns alle die Thatsachen, welche im Anfang dieses Kapitels als paläontologische Resultate angeführt wurden, so werden wir eine successive Entwickelung sicherlich für weit naturgemäßer erklären müssen, als ein unabläſſiges Eingreifen eines persönlichen Schöpfers. Die Absurdität der letzteren Hypothese tritt recht klar vor Augen, sobald wir über den Zustand speculiren, in welchem vom Schöpfer die neuen Arten in die Welt gesetzt wurden. Hat er sie aus Eiern entstehen lassen — müssen wir uns fragen —, die im mütterlichen Schooß eines früheren Organismus ausgebrütet werden mußten, oder wurden die frühesten Entwickelungsstadien übersprungen und die neue Form gleich als fertige complicirte Maschine geschaffen, der nur noch der Lebensodem einzublasen war?

Ein nothwendiges Postulat der Descendenztheorie wäre die Existenz zahlloser fossiler Uebergangsformen, wodurch alle früheren und jetzigen Arten zu einer vollkommen geschlossenen Kette vereinigt würden. Das ist nun keineswegs der Fall. Wenn uns auch die Paläontologie außerordentlich viele Lücken in den biologischen Systemen ausfüllt, so sind wir doch weit entfernt, den Stammbaum auch nur einer einzigen Klasse vollständig herzustellen.

Die außerordentliche Unvollständigkeit der geologischen Ueberlieferung, die absolute Unmöglichkeit der

Fossilisation zahlloser Organismen werden die handgreifliche Beweisführung einer successiven Entwickelung niemals gelingen lassen. Allein in einzelnen Klassen wenigstens, bei den meerbewohnenden Muscheln und Schnecken zum Beispiel, sagen die Gegner der Descendenztheorie, müßten sich doch die Uebergänge nachweisen lassen. Alle Paläontologen, welche sich eingehender mit fossilen Mollusken zu beschäftigen hatten und über ein reiches Material verfügten, werden sicherlich zugestehen, daß es an Belegen für eine ganz allmälige Umgestaltung gewisser Formen während ihrer Verbreitung durch Schichten verschiedenen Alters durchaus nicht fehlt. K. Mayer hat bei Tertiärmuscheln eine beträchtliche Anzahl solcher Formenreihen nachgewiesen, in Davidson's classischer Monographie der fossilen britischen Brachiopoden lassen sich Beispiele für allmälige Veränderung und schließlichen Uebergang einer Art in die andere zu Dutzenden aufsuchen. Unter den Ammoniten liefern die Subgenera Phylloceras, Perisphinctes und Oppelia Entwickelungsreihen, deren Vollständigkeit kaum etwas zu wünschen übrig läßt.

Sehr häufig sind solche geschlossene Reihen allerdings nicht, man erhält sie noch am leichtesten an solchen Orten, wo die Ablagerungen mehrerer auf einander folgender Horizonte oder Stufen weder in ihrer Gesteinsbeschaffenheit noch in ihrer „Facies" wechseln. In solchen Fällen ändert sich die Fauna höchst langsam und allmälig. Es gibt im außeralpinen Europa kaum eine Formationsgruppe, deren Gliederung und Parallelisirung den Geologen größere Schwierigkeiten verursacht hat,

als der weiße Jura in Süddeutschland und der Schweiz, und zwar einfach deßwegen, weil bei gleichbleibender Facies und Gesteinsbeschaffenheit nicht nur mehrere Arten sämmtliche Horizonte durchlaufen, sondern weil die älteren Arten ganz allmälig erlöschen und ohne auffallende Sprünge ganz successive durch neue ersetzt wurden.

In der Regel unterscheiden sich auf einander folgende geologische Horizonte durch einen Wechsel in der Gesteinsbeschaffenheit, sowie durch eine ziemlich durchgreifende Veränderung in ihrer Flora und Fauna. Immerhin gleichen sich aber die Versteinerungen von zwei unmittelbar folgenden Stufen unter einander weit mehr, als denen irgend einer früheren oder späteren.

Die sprungweise Entwickelung läßt sich schwer mit der Darwin'schen Selectionstheorie vereinigen, nach welcher alle Arten durch ganz allmälige und unmerkliche, aber rastlos thätige Umwandlung entstehen sollen. Wir bemerken im Gegentheil innerhalb eines geologischen Horizontes, selbst wenn derselbe nach der Mächtigkeit seiner Schichten einen sehr bedeutenden Zeitabschnitt darstellt, in der Regel nicht die geringste Veränderung; in den untersten und obersten Lagen begegnen uns dieselben Formen, bis endlich mit einem Mal ein Theil der vorhandenen Arten verschwindet, während ein anderer durch äußerst nahe stehende verdrängt wird.

Alles dies führt uns zur Ueberzeugung, daß auch in vorhistorischer Zeit der Umwandlungsprozeß nur periodisch und in verhältnißmäßig kurzer Frist erfolgte, und daß zwischen diesen Umprägungsperioden lange

Pauſen liegen, in welchen die Arten ziemlich unverändert in beſtimmten Formen verharrten.

Man hat dieſe Thatſache von jeher als einen gewichtigen Einwurf gegen die Darwin'ſche Theorie benützt und ſogar Anhänger einer ſucceſſiven Entwicklung der Organismen, wie Oswald Heer und Kölliker, erkennen darin einen völlig räthſelhaften Vorgang, der ſich vielleicht mit dem ſprungweiſen Generationswechſel der Inſekten vergleichen laſſe. „Es läßt ſich denken," meint Heer, „daß manche Arten der Jetztzeit in früheren Perioden in einer Form ausgeprägt waren, welche ſich zu der jetzigen wie die Larve zum ausgewachſenen Thier verhält."

Eine derartige, den thatſächlichen Entwickelungsgeſetzen der meiſten lebenden Pflanzen- und Thier-Formen geradezu widerſprechende Vermuthung werden wir kaum mit dem Namen Hypotheſe bezeichnen können. Sie hat ſich bis jetzt auch keines Beifalls von Seiten der Naturforſcher erfreut.

Es ſcheint mir übrigens eine ſprungweiſe Umänderung der Schöpfung keineswegs mit der Selection unverträglich zu ſein, wenn wir uns nämlich die ihre Wirkſamkeit beeinträchtigenden Kräfte zeitweilig aufgehoben denken. M. Wagner hat durch ſeine geiſtvollen Unterſuchungen über den Einfluß der Separation bereits einen ſehr wichtigen Fall dieſer Art beleuchtet, allein es gibt meiner Meinung nach noch andere Bedingungen, unter denen das conſervative Beſtreben der Formerhaltung wenigſtens für kurze Perioden abgeſchwächt werden muß.

Die ganze belebte Schöpfung irgend eines Theiles der Erdoberfläche befindet sich offenbar in jenem Gleichgewichtszustand, welcher aus dem fortgesetzten Ringen aller Bewohner mit einander schließlich hergestellt wurde. Zur Aufrechthaltung dieses Gleichgewichts übt die Natur selbst ein strenges Hausregiment aus. Jede Pflanze fordert eine bestimmte Bodenbeschaffenheit, Nahrung, Temperatur und andere Bedingungen für ihre Existenz; ihre Verbreitung und Zahl wird durch diese Verhältnisse in bestimmten Schranken gehalten. Sämmtliche Thiere, welche sich ausschließlich von dieser Pflanze ernähren, hängen vollständig vom Gedeihen derselben ab; sie vermehren sich mit der Zunahme, sie reduciren ihre Zahl mit dem Rückgang der Ernährerin. Sie beeinflussen aber auch ihrerseits die Existenz ihrer Feinde, denen sie zur Beute fallen, und diese stehen wieder mit so und so viel anderen Geschöpfen in solcher Weise in Wechselbeziehung, daß keine Form ihre durch das Gleichgewicht gegebene Stellung überschreiten darf, ohne Störungen in dem ganzen Haushalt der Natur hervorzurufen. Es ist somit vollständig falsch, wenn behauptet wurde, daß im Kampf ums Dasein die stärkste Form alle anderen überwinde und schließlich allein übrig bleiben müsse. Jede übermäßige Vermehrung einer Art muß sich in kurzer Frist rächen: entweder die überzähligen Individuen sterben wieder ab, oder die ganze Gesellschaft begnügt sich mit einer spärlicheren Nahrung.

Denken wir uns, die Zusammensetzung der Pflanzen- und Thierwelt irgend einer Gegend werde durch das Erlöschen einer Anzahl von Arten oder durch den Hin-

zutritt einiger fremder kräftiger Eindringlinge verändert, so ist es klar, daß der Zusammenhang wesentlich gestört wird. Im ersten Fall müssen die leeren Plätze besetzt werden, im zweiten Fall muß für die neuen Ankömmlinge auf Kosten der vorhandenen Bevölkerung Raum geschaffen werden.

Als St. Helena im Jahre 1506 entdeckt wurde, war die Insel vollständig mit Wald bedeckt. Jetzt ist Alles verändert, volle fünf Sechstel der Insel sind vegetationslos, und bei weitem der größte Theil der jetzt vorhandenen Vegetation besteht aus europäischen, amerikanischen, afrikanischen und australischen Pflanzen, die sich mit solcher Geschwindigkeit verbreitet haben, daß die einheimischen fast ganz verdrängt sind. Der Mensch mit seinen Begleitern, Ziege und Schwein, beschleunigte diesen Vernichtungsproceß, so daß innerhalb drei und einem halben Jahrhundert etwa 100 der Insel St. Helena eigenthümliche Gewächse von der Erde verschwanden.

„Mit gleicher Unerbittlichkeit", sagt Peschel, „vollziehe sich der nämliche Vorgang auf Neuseeland. In schnöder Hast verbreiten sich englische Gräser und verdrängen die ältere Pflanzenwelt der Inseln. «Faites place, que je m'y mette» ist das Losungswort bei allen diesen Racenkriegen. Nach Haast richten die Schweine, welche im verwilderten Zustande sich mit schädlicher Fruchtbarkeit vermehrt haben, durch das Aufwühlen des Bodens die größten Verheerungen an. Mag es auch beschämend klingen, so ist es doch nicht minder wahr, daß das Schwein hier die Rolle eines Pioniers der

Civilisation übernommen hat, denn sicherlich trägt es viel dazu bei, Neuseeland in Kürze sein altmodisches Pflanzenkleid abzustreifen und ihm ein anderes nach dem neuesten europäischen Zuschnitt aufzunöthigen, denn die Lücken, welche in die dortige Pflanzenwelt hineingerissen werden, füllen rasch die Gewächse aus, mit welchen der europäische Mensch in geselligem Verkehr lebt, oder die ihm wie Ungeziefer folgen, und die hartgesotten im Continentalkampf und Sieger über so viel ältere Arten rasch die letzten Ueberreste der Vorzeit hinwegnehmen. Die einheimische polynesische Ratte, welche Neuseeland mit dem Maori betrat, wird gegenwärtig ausgerottet durch die normännische Ratte, die mit den britischen Schiffen nach der Insel gelangte. Die europäische Hausfliege ist anfangs als ungebetener Gast erschienen, jetzt wird sie von den Ansiedlern zur weiteren Verbreitung in Schachteln und Flaschen versendet, weil man bemerkt hat, daß die viel lästigere neuseeländische blaue Schmeißfliege ihre Gesellschaft scheut und sich verabschiedet, wo die Europäerin ihren Einzug hält."

Diese Beispiele zeigen zur Genüge, mit welcher Schnelligkeit sich Veränderungen in der Pflanzen- und Thierwelt vollziehen können, sobald einmal das bestehende Gleichgewicht ins Schwanken geräth. In den erwähnten Fällen waren es eingewanderte stärkere Mitbewerber, welche die Störungen veranlaßten; es liegt aber auf der Hand, daß ihrem Sieg ein erbitterter Kampf vorhergeht, in welchem sich sowohl die fremden Eindringlinge als auch die den Angriff bestehenden

Autochthonen den veränderten Verhältnissen anpassen und nöthigenfalls umgestalten müssen.

Wenn daher die natürliche Zuchtwahl überhaupt neue Arten zu bilden im Stande ist, so muß sie es unter solchen Bedingungen in verhältnißmäßig kurzer Zeit besorgen, weil der intensivere Kampf ums Dasein alle schwachen Individuen decimiren und selbst unter den günstig Gestellten eine strenge Auslese vornehmen wird. Daß auch hier eine Isolirung der Einwanderer, eine Verhinderung der fortdauernden Kreuzung mit der Stammform der Heimath äußerst günstig für die neue Artenbildung wirken muß, bedarf kaum noch der Erwähnung.

Wenden wir nun die beschriebenen Beispiele auf geologische Verhältnisse an: denken wir uns, ein Geologe hätte nach 4000 Jahren die Land- und Süßwasser-Bildungen von St. Helena und Neuseeland zu studiren, so könnten wir zum Voraus sagen, daß er zu unterst Schichten mit Ueberresten der ursprünglich einheimischen Pflanzen- und Thier-Welt finden würde. Der Zwischenraum von 300 bis 500 Jahren in welchem die ganze Lebewelt neu umgeschaffen wurde, würde zwar durch geringfügige Absätze vertreten sein, allein bei der außerordentlichen Mangelhaftigkeit der geologischen Ueberlieferung dürften wir durchaus nicht hoffen, den Vertilgungs- und Neubildungs-Proceß aus den versteinerten Ueberresten verfolgen zu können. Es würde vielmehr scheinen, als ob zwischen den tieferen Schichten mit den einheimischen Formen und der höheren mit der modernen Flora und Fauna kaum ein Zusammenhang existirte. Der Geologe würde un-

zweifelhaft eine ziemlich scharfe Grenze constatiren, da er nicht nur specifische, sondern auch auffallende generische Differenzen unter den Fossilresten bemerken würde — und doch haben wir gesehen, daß weder eine Erdkatastrophe, noch eine Veränderung des Klimas oder der Oberflächengestaltung eingetreten ist, sondern lediglich eine Invasion überlegener Fremdlinge.

Eine Menge anderer Einflüsse können natürlich ganz dieselben Folgen nach sich ziehen. Wenn z. B. durch eine klimatische Veränderung eine größere Anzahl von Pflanzen und Thieren erlischt; wenn durch eine Umgestaltung der Bodenverhältnisse bisher geschiedene geographische Verbreitungsbezirke mit einander in Verbindung gelangen; wenn eine trennende Landenge zwischen zwei benachbarten Meeren fällt oder umgekehrt durch geologische Ereignisse Festländer, Inseln oder Meerestheile mehr oder weniger vollständig isolirt werden, so haben wir stets einen genügenden Anstoß zu einer Veränderung des Gleichgewichts in der organischen Schöpfung der betroffenen Theile der Erdoberfläche. Damit ist aber das Signal zu einem erbitterten Kampf ums Dasein gegeben, der eine rasche Umgestaltung der Flora und Fauna herbeiführt, bis endlich mit der Herstellung eines neuen Gleichgewichtszustandes wieder eine Periode der Ruhe beginnt, in welcher sich Variationstendenz und unbeschränkte Kreuzung so ziemlich compensiren.

Wir bedürfen aber keineswegs immer so gewaltiger Ereignisse als Anstoß zu Gleichgewichtsstörungen. Schon das Austrocknen eines Sumpfes oder die Ausrottung

eines Waldes müssen Veränderungen der Flora und Fauna in beschränkterem Maaße herbeiführen.

Wenn uns nun die Geologie von zahllosen periodischen Umprägungen der Organismen erzählt, denen immer wieder ein längerer Beharrungszustand folgt, wenn sie uns zeigt, wie die Veränderung bald nur einzelne Arten, bald fast die ganze Lebewelt ergreift, liegt da der Gedanke nicht nahe, in dieser Erscheinung das Resultat von Gleichgewichtsstörungen von verschiedener Intensität zu erkennen?

Die sprungweise Entwickelung der fossilen Pflanzen- und Thier-Welt wäre unter dieser Voraussetzung nicht nur kein Einwurf gegen die Umwandlungstheorie, sondern geradezu eine nothwendige Folge derselben. Die Beihülfe einer übernatürlichen unerklärlichen Kraft wäre überflüssig, der Sprung ins Wunder vermieden.

Es soll nicht behauptet werden, daß die Selectionstheorie alle von der Geologie gelieferten Thatsachen genügend zu erklären im Stande ist. Noch sind uns eine Unzahl von Uebergangsformen unbekannt, noch müssen wir zur Hypothese unsere Zuflucht nehmen, daß in den metamorphischen Gesteinen alle Urahnen zu der bereits sehr mannigfaltigen Schöpfung der Silurzeit begraben liegen, noch bleibt es für uns ein ungelöstes Räthsel, warum hochorganisirte Geschöpfe, wie die Ammoniten, Ichthyosauren, Plesiosauren, Dinosaurier und tausend andere erloschen sind, während Verwandte derselben, die sich keineswegs durch günstigere Eigenschaften für den Kampf ums Dasein auszuzeichnen scheinen, bis

zur Gegenwart fortdauern, noch sind uns Physiologie und Paläontologie die Antwort schuldig geblieben, warum überhaupt alle Individuen, Arten, Gattungen u. s. w. nach Zurücklegung einer bestimmten Lebensdauer aus Altersschwäche (Marasmus) absterben und warum die Lebensdauer bei gewissen Individuen nach Jahrzehnten, bei anderen nach ebenso viel Tagen oder Stunden zählt.

Läugnen wir es nicht: die Darwin'sche Selectionstheorie und das Wagner'sche Gesetz der Separation sind erst Anfänge zur Erklärung des wunderbar complicirten und doch wieder in seinen Grundzügen so klar vor Augen liegenden Entwickelungsganges der Schöpfung; aber sie sind doch wenigstens Anfänge zu einer Erklärung und müssen daher vom Naturforscher entschieden jeder Anschauung vorgezogen werden, die auf alle Prüfung von vornherein verzichtet, zum Wunder ihre Zuflucht nimmt und einem persönlichen Schöpfer Alles zuschiebt, was unsere beschränkte menschliche Erkenntniß nicht sofort zu begreifen vermag.

Gerade in dem Zurückverlegen des übernatürlichen Eingriffs auf die ersten Anfänge der Schöpfung und in dem Bestreben, die Ursache ihrer Entwickelung aus feststehenden Naturgesetzen und nicht aus der Laune eines menschenähnlichen Schöpfers herzuleiten, liegt das große Verdienst der von Darwin neu begründeten Descendenztheorie.

Eine Erklärung der letzten Ursachen der Dinge freilich entzieht sich der menschlichen Erkenntniß. Sollte es der Naturwissenschaft je gelingen, den unumstößlichen Beweis zu führen, daß alle Organismen aus einer oder

einigen wenigen Urformen hervorgegangen sind, sollte es sich als wahr erweisen, daß die Materie mittelst Urzeugung jene Anfangszellen hervorzubringen vermochte, sollte uns die ganze naturwissenschaftliche Erfahrung zu einer monistischen Auffassung alles Irdischen veranlassen — so bleibt doch in letzter Instanz das Dasein der Materie und der dieselbe bewegenden Gesetze ein undurchdringliches Geheimniß.

An dieser Grenze hört jede weitere Forschung auf und hier fühlen wir eindringlich die Wahrheit des Laplace'schen Ausspruchs:

„Was wir wissen, ist beschränkt;
was wir nicht wissen, ist unendlich."

Kgl. Hofbuchdruckerei von Dr. G. Wolf & Sohn.

86.6 Herrn Prof. L. Agassiz
in besonderer Verehrung
der Verf.

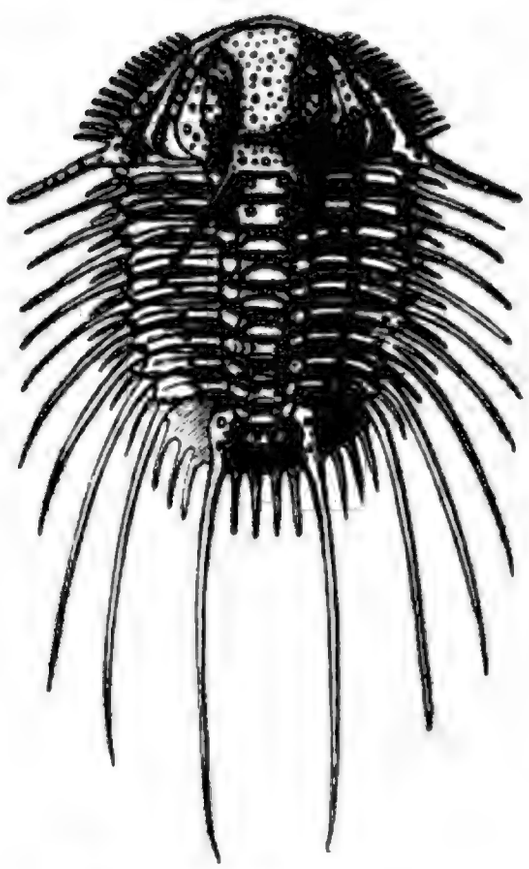
Aus der Urzeit.

Bilder aus der Schöpfungsgeschichte

von

Prof. Dr. Karl A. Zittel.

Erster Theil.



München, 1871.

Rudolph Oldenbourg.

Digitized

parat-Ausgabe aus „Die Naturkräfte Eine wissenschaftliche Volksbibliothek.

86.6 A. Agassiz

2

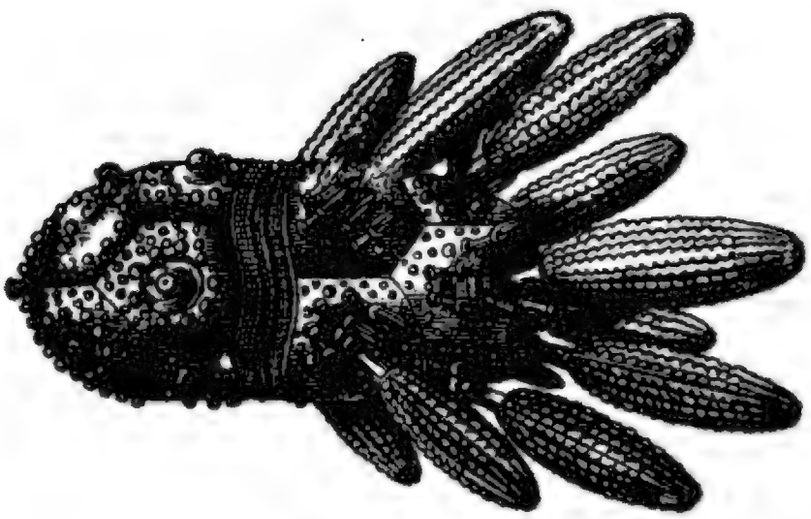
Aus der Urzeit.

Bilder aus der Schöpfungsgeschichte

von

Prof. Dr. Karl A. Zittel.

Zweite Hälfte.



Mit 96 Holzschnitten.

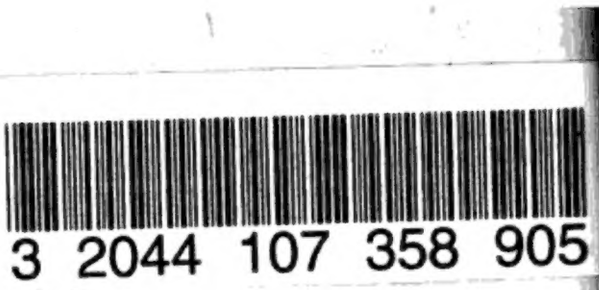
München, 1872.

Rudolph Oldenbourg.

Separat-Ausgabe aus „Die Naturkräfte. Eine wissenschaftliche Volksbibliot

Digitized by Google

Digitized by Google


3 2044 107 358 905

Digitized by Google